

Beiträge  
zur  
Statistik der inneren Verwaltung  
des  
Großherzogthums Baden.

Herausgegeben von dem Ministerium des Innern.

**Achtes Heft.**

Geologische Beschreibung der Umgebungen von Ueberlingen.

(Section Stodach  
der topographischen Karte des Großherzogthums Baden.)



Carlsruhe.  
Chr. Fr. Müller'sche Hofbuchhandlung.  
1859.



Beiträge  
zur  
Statistik der inneren Verwaltung  
des  
Großherzogthums Baden.

Herausgegeben von dem Ministerium des Innern.

**Achtes Heft.**

Geologische Beschreibung der Umgebungen von Ueberlingen.

(Zurien Strösch  
der topographischen Karte des Großherzogthums Baden.)



Carlsruhe.  
Chr. Fr. Müller'sche Hofbuchhandlung.  
1859.

Carlsruhe. — Druck der Gbt. Fr. Haller'schen Buchdruckerei.

# Geologische Beschreibung

der

## Umgebungen von Ueberlingen.

(Section Stodach der topographischen Karte des Großherzogthums Baden.)

Herausgegeben von dem Ministerium des Innern.

Mit einer geologischen Karte  
und einer Tafel mit Figuren und Sammelprofilen.

Carlsruhe.

Chr. Fr. Müller'sche Hofbuchhandlung.

1859.

## Einleitung.

---

Die geologische Aufnahme und Beschreibung der Umgebungen des Bades Ueberlingen am Bodensee wurde im Auftrage des Großherzoglichen Ministeriums des Innern von Dr. Julius Schill, früher in Stodach, nun in Freiburg ausgeführt. Sie erstreckt sich über das Terrain, welches auf der topographischen Karte über das Großherzogthum Baden, Section Stodach, dargestellt ist, und bildet wie die im siebenenten Hefte der Beiträge zur Statistik der innern Verwaltung des Großherzogthums enthaltene geologische Beschreibung der Umgebungen Badenweilers eine Abtheilung der geologischen Beschreibung des Großherzogthums.

---

## Geologische Beschreibung

der

### Umgebungen von Ueberlingen.

(Section Stodach der topographischen Karte des Großherzogthums Baden.)

Die Umgebungen Ueberlingens bestehen nach ihrem geologischen Baue allein aus Tertiär- und Quartärbildungen, welche in natürlichem Zusammenhange mit jenen Oberrheinischen und des Mittelelends der Schweiz stehen. Im Nordwesten der Section Stodach bilden geschichtete Kalksteine des obersten weissen Juras die Unterlage der jüngeren Bildungen. Dem Südoften derselben Section gehört die Stadt und das Bad Ueberlingen an. Die Tertiärbildung als Molasse und die diese überdeckenden Quartärbildungen als mächtige Geröllablagerungen stellen fast ansehnlich den Boden der Section Stodach in der nachbenannten vertikalen Aufeinanderfolge von unten nach oben dar:

#### I. Aeltere Flözbildungen:

Blattenkalk des oberen weissen Juras.

#### II. Tertiärbildungen:

##### a. Untere:

1. Dolomitischer Kalkstein mit Mergeln, Sand- und Süßwasserschnecken.

2. Untere Süßwassermolasse mit bunten Mergeln und barten kalkigen Einlagerungen.

##### b. Obere:

3. Mischelsandstein mit Meeressconchophien.

4. Obere Süßwassermolasse mit Conglomeratbänken.

5. Jüngste Tertiärbildung aus Mergeln, Kalkstein und Braunkohlenthon bestehend.

#### III. Quartärbildungen:

1. Eöcherige Nagelstöße und Geröllablagerungen.

2. Irzblöde und lose Thalgerölle.

3. Thonablagerungen und Torf.

Diese Schichtenfolge der angeführten Ablagerungen läßt sich durch das Profil I. nachweisen.

Die Höhenunterschiede des Bodens der Section bieten in so fern eine gewisse Regelmäßigkeit, als sich zwei bestimmte Höhenschichten unterscheiden lassen. Die erste stellt ein zusammenhängendes, mäßig bevölkertes, einsamig sanftbühliges, für Getreide gedeihliches Hochland von 2,100 bad. Fußern durchschnittlicher Erhebung über dem Meere, oder 761' über dem Meeresspiegel des Bodensees mit größeren Waldcomplexen dar. Die zweite Höhenschichte bildet den Boden der nach dem Bodensee sich öffnenden reich bevölkerten Thäler und die lieblichen Ufer, als eigentliche Region der Obstbäume und des Weinpflanzens, von 1,334 bis 1,600' absoluter Höhenlage. Die Tiefe des Bodensees beträgt nach älteren Angaben zwischen Ueberlingen und Dingelshausen 595 badische Fuß; sie liegt somit noch 731' über dem Meere und beinahe 200' über der Mitte der Rheinbalebene zwischen den Ausmündungen der Kinzig und Würz. Denn man sich die Wassermasse des Sees hinweg, so betragen die größten relativen Erhebungen des Terrains der Section über 1400'. Das Tertiärgebirge, welche Sandsteine und Mergelschichten, fällt im Allgemeinen schwach südöstlich ein, wodurch im südlichsten Theile der Section die obersten Tertiärschichten tief herabgelangen, sie verhärten hiebei aber ihre Mächtigkeit bis zu mehreren hundert Fußern, während im nördlichen Theile derselben die mittleren und unteren Schichten in Höhen an der Oberfläche erscheinen (Profil I. und II.)

Das hügelige Hochland beginnt mit dem Hellsenberge der benachbarten Section Willmsdorf und verläuft in seinem Zusammenhange über Schönach, Hebenbodemann, Wälder, Herdwangen, die südlichsten Theile des von der

Section einzelschlossenen preussischen Fürstenthums Hohenzollern westlich nach Jegenegg, Wüblingen und Heudorf; dasselbe bleibt hiebei stets von den Quartärbildungen als Geröllablagerungen und ihren sandigen und tiefgründigen Ackerboden bezeugt. Diesem Hochlande sind einige Höhen, wie jene bei Walditzig = 2,106, die Buchhalter bei Wälder = 2,437, der höchste Punkt der Section — und der Hügel bei Karpenthof = 2,387' über der Meeresfläche aufgesetzt, welche nur aus Geröllanbänken oder diluvialer Nagelfluhe bestehen. Nach dem Bodenfer oder den vorliegenden Thalflächen fällt dies Hochland, unter häufigen Entleerungen der Tertiärgebilde, scharf und in Streifen ab. Rechts und links am Ueberlingersee bei Zippingen und Bodmann bildet die diluviale Nagelfluhe die Decke der zu mächtig gestalteten Höhen sich erhebenden Tertiärbildungen und unter deren Gefühwand fallen die Gehänge der Verga steil zum Meer herab. Die Höhen dieser beiderseitigen Uferberge stimmen mit der des Hochlandes überein und theilen mit letzterem die durch ihre absolute Erhebung bedingten klimatischen Verhältnisse. Der See, welcher die Küde zwischen beiden Höhen in der Tiefe erfüllt, drängt sich und bei der Versenkung dieser Verhältnisse unwillkürlich als ein Einbruch des Bodens oder Versinkens und Einbrechen eines Theiles des Hochlandes auf. — Wenn man von der tiefen Höhengruppe nach dem Hochlande gelangen will, so geschieht dies durch kurze steile Molassenthaler (Dwingen, Maltspüren im Thal, Winterspüren, Teitelbachthal bei Bodmann u.). Die Thalbildungen des Gebietes sind fast ausschließlich das Werk der Auverauschung und innerhalb je junger Abzählungen von um so jüngerer Entstehung.

Die Gewässer des Hochlandes fließen nach Vertheilen in großen Torfmooren und Mieden in trügen gewundenen Bächen von der Abach und größeren Bächen aufgenommen der Donau zu. Die Bruckfelder Aach, welche in dem großen Miede des Hochlandes, zwischen Hettwang und Aach bei Vinz, ihren Ursprung nimmt und nach plötzlicher südlicher Umbiegung durch ein unbeschränktes schluchtartiges Auverauschungsgebiets bei Bruckfelden und Rabenste in das Salzwasserthal eilt, macht hievon eine Ausnahme, gehört jedoch nur in diesem ihrem Oberlaufe der Section an. Sie bildet einen ansehnlichen Bach oder ein Flächen und wird auch Vinz genannt (alter Vinzgan, vom Riese Vinz). Der Aachbach des Maltspüren Thales und der Bach des Thales von Jegenhausen fließen zusammen die Siedach. Die Sohle der sich in den Bodenfer ergießenden Bäche und kleinen Flüsse wird nicht selten unmittelbar durch Molassengesteine ge-

bildet. Molassenschichten und das Geröllland zeigen eine bestimmte wassergebende Region, welche zwischen diesen beiden Gebilden liegt und in verschiedenen Höhen getroffen werden kann. Wie in den Jiebrunnen im Dorfe Aulbach bei Ueberlingen, welches auf einem breitedebenen 400' über dem Seespiegel erhabenen Hügel steht, das Wasser auf der Grenze zwischen Geröll, Sand und Molassenschichten erscheint, so tritt dasselbe im ganzen Gebiete hier öfter in Quellen hervor. Einige Bächen sind hiebei bezeichnet. Steigt man die kleinen Thäler und Tobel hinauf, so wird dieses Erscheinen der Quellen ebenso augenfällig, denn dieselben entspringen wieder zwischen dem Diluvium oder den Geröllablagerungen und Molassenschichten (sicherlich sind das Schiefermühlenthalchen bei Ueberlingen, der steile Tobel der Goltbach, fast alle Bäche und Quellen der Tobel im Thale von Dwingen-Maltspüren-Siedach und viele außerhalb der Section). Der Sandstein selbst scheidet auf seinen harten Bänken und Schieferleten Wasser aus und diese Stellen sind öfter mit Geröllbänken überzogen. Das aufgelöste Kalkbindemittel des Sandsteins überträgt die Quellensohle als Zinter, oder dieser wird häufig als Schwammstein abgesetzt (Schiefermühlenthalchen, Hellengraben bei Siedach, Henglingen, Teitelbachthal bei Bodmann, Trutzwang und Kalkofen im Hohenzollernschen).

Die Quarz- oder Diluvialbildungen, löcherige Nagelfluhe, lose Gerölle und Felsblöcke, bestehen aus Gesteinen der Alpen, vorzüglich des Quellgebietes des Rheins, der Adolste, des Mainlons, Senno, des Quellgebietes der Ill und Vorarlbergs und bilden ungeschichtete Ablagerungen. Gerölle harter Einlagerungen der Molasse erscheinen nur selten und mangelhaft gerundet da und dort nicht fern von ihrem Ursprunge und von besondrer Größe. Die Molasse selbst bildet ihrer Weichheit wegen keine Gerölle, selbst raue, heftige atmosphärische Niederschläge vermögen außer dem alpinischen Gerölle nur den Zertritt der Molasse aus den engen Tobeln heraus zu fördern. Im Sande und Stein der Geröllablagerungen findet man, obwohl sehr selten, Zähne des fossilen Viertes (*Equus fossilis*) und des vorweltlichen Elefanten (*Elephas primigenius*).

Nachdem wir wiederholt an den steilen Gehängen der Uferberge von Bodmann und Zippingen die gesamte Schichtenfolge des Tertiärgebildes geordnet etabliert hatten, steigt die diluviale Nagelfluhe, welcher am Karpenthof eine feinsandige glimmerige Tonschicht mit *Helix hispida* zu Grunde liegt (unterhalb der Kanzel), in einer ansehnlichen höchst unvollkommen geschichteten Bank empor und stellt einen verfallenen Streifen dar, von welchem



sich große Blöcke da und dort los gelöst haben und in die Tiefe führten, theils aber auch auf Vorphügeln liegen blieben. Viele Gerölle folgen sodann der Höhe und von dieser oft ohne Unterbrechung nach den Thälern hernieder, oder überlagern die Molassegebilde des Hochlandes bis in das Gebiet des weissen Jura. Diese beiden Zuflüsse des Diluviums als Nagelschub und lose Geröllablagerungen sind mit der Entstehungsgeschichte der jüngsten Gestaltung des Landes eng verknüpft und entsprechen verschiedenen periodischen Abzügen, aus welcher letzteren die hydrographischen Verhältnisse der Gegenwart sich größtentheils ergeben haben.

**Diluviale Nagelschub.** Die Gerölle dieser Nagelschub gehören denselben Gesteinsarten an, wie jene der losen Geröllablagerungen, erreichen im Ganzen aber nicht die Größe dieser und werden durch Kalksinter oder durch Eindringen eines kalkigen Schlammes verwittert. Sie und da entsteht durch Einlagerungen feinen Sandes eine Art von Schichtung. Werden diese durch Kalk öfter zu Sandstein erhärteten Sinterlager mächtiger, so entstehen Sandsteinbänke, welche sich in der Nagelschub anstellen (Wälder, Balthsig). Diese Nagelschub besitzt eine täuschende Ähnlichkeit mit der des Untlerberges bei Zürich und dem übrigen Albizuge. Von Mousson wurde dieselbe löcherige Kalknagelschub genannt. Organische Reste wurden in der Nagelschub noch nicht getroffen, auch besitzen deren Gerölle keine Eindrücke. Ihre Verbreitung ist nicht so ausgedehnt, wie jene des losen Gerölles. Sie wird an manchen Orten, (Wälder, Hobenbodemann, Nach und Riaz und a. a. D.) als Baustein verwendet. Bezeichnend ist die Höhe, in welcher sie auftritt; über 2000' beginnend, erreicht sie außerhalb der Section bei Heiligenberg und am höchsten die Höhe von 2700'.

**Geröllablagerungen** (Alpinisches Diluvium, gemeinlich Kees genannt) überdecken weitaus den größten Theil der Kläche der Section und liegen sowohl über der Tertiär- als Jurabildung. Sie bestehen der Menge nach vorherrschend aus verschiedenen Arten Kalksteinen, als der alpinischen Kreide, Zermatt- und Gault, Schratentalk und Spatangusalk, Kalken und Schiefern der Nummuliten- und Jaspisbildungen, letztere häufig mit Gneisen, sodann dem unteren und mittleren Jura angehörenden Kalken und Dolomiten, wie solche oberhalb Gur in größerem Komplex auftreten, ferner aus den Kieselsteinen des Berrulano oder Berns als weißes, grünes und rothes Conglomerat. Den sämtlichen Kalken in Häufigkeit folgend, von krystallinischen Gesteinen erscheinen im Gerölle auch Alpengranite und granitische Gneise des Albulas, Silvretta und Gneisgebirges,

Hornblendegesteine, Epilit und Serpentine, seltener finden sich unter diesen auch zwei Quarzporphyre und glimmer-schieferartige Gneise mit großen Granaten. Diese krystallinischen Gesteine zusammen genommen betragen an Geröllzahl etwa die gleiche Menge wie die Kieselgesteine des Berrulano. Auffallend erscheint es, daß die Triasgesteine Borsartbergs einen so geringen Antheil an der Geröllmasse nehmen, während die Gesteine Appenzells in großer Menge als Gerölle auftreten. (Dr. Brudmann hat über diesen Gegenstand Bertholles mitgeteilt. Sein artesischer Brunnen von Joux, Stuttgart 1851.) Dieser finden sich unter den genannten Geröllen solche, welche aus der diluvialen Nagelschub selbst durch Glühung entstanden sind; so enthalten die Geröllablagerungen der alten Hochgebirge der Alach in der Section Mörsch und das kleine Thälchen hinter der Nellenburg zwischen Siedach und Nenzungen viele wohlgerundete größere und kleinere Gerölle der Masse der diluvialen Nagelschub. Diese Erscheinung ist darum besonders erheblich, weil sie Beweise einer zweiten diluvialen Thätigkeit im nördlichen Voralpengebiete und zwar in der Periode der Thalbildungen liefert. Da, wo diese secundäre Geröllbildung wahrnehmbar ist, erscheinen unter dem Diluvium auch Gerölle des weissen Juraalkes und selbst dessen Kieselgeschäfte, so ganz nahe Siedach unter den Geröllen des Thälchens hinter der Nellenburg und im Alachthale. Die Größe der Gerölle ist sehr verschiedenartig und in der Vertheilung regellos, jedoch trennen Sand und Thon häufig die Geröllablagerungen zu scheinbarer Schichtung (hinterer Steinbruch am Glöckerbühl bei Villachingen), oder diese Sand- und Thonablagerungen bilden nur mit wenigen Geröllen unterwurzelt in größerer Mächtigkeit das Liegende der Gerölle- ja selbst der Nagelschubmassen (Haarbadel bei Lustich, alle Tobel von Herrliweiler über Hölzigen bis Breitenleuten auf der östlichen Seite des Zwingler Thales). Dessen kommen Aufschwemmungen feinen Sandes, Thones und zartesten blättrigen Merzels für sich und mit Geröllen wechsellegend im Gebiete vor. Bei Fölze in der benachbarten Section Mörsch ist diese Vorkommen ausgezeichnet und der Merzel von höchster Zartheit, so daß derselbe mit einer wulstigen Triepelsteine verglichen werden kann. Gerölle von mehr als einem Fuß Durchmesser sind selten; fußlange und kleinere Gerölle finden sich mit Kies vermengt in der Niederung stellenweise zusammengehäuft und bilden das Geröll des groben Zuflusses des Diluviums gegenüber den thonreichen fruchtbaren Ablagerungen der Höhenjenseits des Hochlandes, wie z. B. in den Gernartungen Erdwangen, Wälder zum Theil, Jozengatz zum Theil, Wäldingen, Galtmannswil

und auch bei Langenrain und Freudenthal, ferner sehr deutlich in den südwestlichen Umgebungen von Möstlich, Nach bei Vullendorf und einigen hohenzollern'schen Gemarkungen. Der Verbrauch an Kflästersteinen und die früher übliche Mauerung mit Geröllen hat die zugänglichen und zum Zwecke der Stringerwinnung eröffneten Kiesgruben in der Section so weit erschöpft, daß das Material zur Kflästrierung in Schiffen von Langenrain aus Obersee nach den nördlichen Umgebungen des Bodensees verführt wird. Die Hauptmasse der Geröllablagerungen besteht im Allgemeinen aus Geröllen von 5 Zollen Durchmesser herab in allen Verhältnissen bis zum Sande, welcher vorherrschend nur die mechanisch getrennten Bestandtheile der kryptallinischen Gesteine als Quarzkörner, und sehr untergeordnet Feldspathe und Glimmerplättchen enthält. Sogenannter Kies, welcher unschlagbar zur Straßenbedeckung benützt und durch Beton vom Sande befreit wurde, läßt bei Versuchen wahrnehmen, daß derselbe  $\frac{2}{3}$  seines äußeren Umfanges leere Räume in sich enthalte, was also dem Minimum beigemischten Sandes entspricht.

Die Mächtigkeit des Diluviums als lose Geröllablagerungen ist zweifellos geringer als jene der festen diluvialen Kflästrierung, von welcher außerhalb der Section (Heiligenberg, Bettelsäde und Rappensellen, am Höhlen in der Section Vullendorf) Beispiele von mehreren hundert Fußem getroffen werden. Die größte Mächtigkeit erlangen die Geröllablagerungen in den Hügeln der Mitte der zwei Höhenzügen, so in jenen oberhalb der Stadt Ueberlingen, von wo sie in südlicher Erstreckung als zusammenhängendes Hügelband bis Salem und Wartdorf sich fortsetzen. Diese bågelförmige Niederung verliert sich sodann fhlich in die Ebene des Schussen-thales. Jenseits des Sees bei Wallhausen und von hier über die Gemarkungen Dettingen, Kaltbrunn und Warstlingen der Section Constan; u. f. w., ferner zwischen Peanderf (Bezirksamt Ueberlingen), Winterpren und Stedach, zwischen Knzgen und Drängen der Section Egen, und aus dieser Gegend über Mndelsb, Kthbaslach, Hllmannenweil nach Minwangen im Hochlande breiten diese Ablagerungen des Diluviums ebenfalls in Mächtigkeit herrschend. Von hier werden die zu Tage tretenden diluvialen Ablagerungen sehr häufig erdig und nur spärlich mit kleinen Geröllen untermengt, was, für das Hochland geltend, schon angeführt wurde. In den ausgedehnten Kiesgruben oberhalb Ueberlingen am Eblge bei Wamberten (also nicht Sandfeinbruch, wie es die Sectionskarte hier und bei Wdte für Kalkfeinbrche angibt), Hfswste, Hungerhof bei Winterpren, Men-

zingen, Wahlweid u. a. a. D. ist man noch nicht auf den Sandstein der Molasse gelangt, obgleich die Geröllmassen bis zu 30 und mehr Fußen reichender Mächtigkeit aufgeschloffen wurden. Bruckmann hat in vrthndiger Entfernung von der nordöstlichen Grenze der Section bei Altsbusen in Oberriemaden die Geröllablagerungen 137' mit dem Bohrer durchsnelt, ohne deren Ausgehen wahrzunehmen, und bei Jmp gelangte derselbe nach 70' Tiefe auf die feste Nagelflue, über welcher grobem Sande und Kies reiche Wasser entströmen. Krchter wird die Bestimmung der Mächtigkeit dieser Bildung in den Thälern der sich nach dem Bodensee öffnenden Thäler, welche in einer gewissen Beziehung zur

Seebalde stehen, vor welcher der Detritus und die Gerölle der Fle, gleichsam wie vor einer Schwelle, als Schuttfelz abgelegt liegen. Am gängen Uferstrome des Ueberlinger Sees sieht eine Ebene, nach dem See-grunde steil abfallende Terrasse, die sog. Seebalde, hin, welche bei gewöhnlichem Seesande etwa 10' unter Wasser steht; bei ganz niedrigen, wie dem vom Jahre 1851<sup>28</sup>, ragt dieselbe über den Wasserspiegel empor und kann begangen werden. Der sog. Teufelsf (Profil I.) bei Wallhausen gehört hieher, und gleicht einer vom Lande abgetrennten freistehenden Seebalde. Nach dem Pegelstande von Meeresspiegel keurig im October 1853 nach einer durch Großherzogliche Wasser- und Straßenbau-Inspection Stedach vorgenommener Messung der Abstand von der Wasseroberfläche bis zur Ebene der Seebalde an der Insel Mainau, bei Dingelsdorf, Vedmann, Sckenmhle bei Zippingen, und bei Meerzburg nicht unter 12,7' und 13,6', was bei einer zusammenhängenden Kngenerstreckung von über 8 Stunden gewiß einer Ebenlage gleichkommt. Die Abhänge gegen den See sind meistens sehr steil, da und dort auch senkrecht. Der Teufelsf fällt gegen die Seefläche mit 246' und gegen das Ufer mit 114' bei 20 Ruthen Quadratinhalt als schönster Regel nach der Tiefe ab. Diese Verhältnisse sprechen deutlich für eine neu größere Kobren des Molasseirgendheines unter Wasser als an der Amosphre, wo eine raschere Zersgung augenscheinlich ist. Jedoch entstehen hiesweilen (1858 in Ueberlingen) sog. Kalkenbrche, indem sich Partien der Seebalde loslösen und nach der Tiefe gleiten. Die Ebene der Seebalde ist, wo ihr nicht durch kleine Wasser und Regengse ober vom Lande her Gerölle zugeführt werden, von diesen frei. Aus dem Dargestellten ergibt sich auch, daß die Thlsohlen in einer gewissen Beziehung zur Seebalde stehen müssen, und ebenjo auch die Geröllablagerungen in den Thälern, welche beide nicht unterhalb das Niveau der Kalkenebene hinabreichen.

Die Irzblöde liegen auf dem Hochlande und in den Thälern der Section und auch der ganzen übrigen Randhöhe bis nahe dem Donaupfale hin verbreitet umher. Die Höhen sind reicher an Blöden als das niedrige Hügelland und die Thäler, und sie liegen dort selten tief in die Unterlage eingesenkt, während sie in der tieferen Gegend, sehr oft ganz verschüttet, erst durch den Abflug und durch Grabungen zum Vorschein kommen. Irzblöde liegen auch hier und da auf der geröllreichen Seesalbe bei Sippingen. Auf den Höhen allein liegen höchst wahrscheinlich die Blöde noch auf ihrer Lagerstätte verbreitet, so von dem nordwestlichen Ende der Section nach der Gegend von Bordenorf in der Section Köstlich; sodann bei Sauldorf, Winderdorf, Kiggerdorf über Herdwangen nach Ulmenau in der Section Vüllensdorf und weiterhin. Dieses Vorkommen gleicht dem der fälschlich Umgebung von Baten in der Schweiz, Zürich und Bern, wo jedoch die Blöde zu viel bedeutender Größe (zu Seerberg bei Bern zu 60,000 Kubikfuß) gelangen. Die Blöde unseres Gebietes bestehen vorwiegend aus Basaltlava oder Tertiärglomeraten, grünen Schiefern und Alpengraniten, seltener aus hornblendereichen Gneissen mit Granaten, Zaubstein des Jaspis und Schrattefall. Den grünen Schiefern entfallen bisweilen Bergkristalle durch die Gneissverwitterung, und gelangen hierdurch wohl erhalten unter das Dürren. Die Irzblöde waren ehemals in den Sectionen häufiger als jetzt, da dieselben als Bausteine verwendet wurden.

Aus Gallserturm und der andern Seite des Zwingers der früheren Befestigungen der Stadt Ueberlingen liegt über dem Molassefandstein einige Fuß mächtig ein hellgrau-brauner magerer Thon, in welchem folgende 22 Gendophlienarten gesammelt wurden: *Linnæus palustris Drpm.* (variet. *disjunctus Mousson*), *L. minutus Drpm.*, *Pupa frumentum* und — *dolum Drpm.*, *Clansilia laminata Montag.*, *C. bispicata Montag.*, *C. parvula Stul.*, *Ghlandina acicula Lank.* und — *lucifera Müll.*, *Monke*, *Bulimus obscurus Drpm.*, *Helix pomatia* und — *memoralis L.*, *H. pulchella Müll.*, *H. hispida L.*, *H. strigella Drpm.*, *H. incunata* und — *rotundata Müll.*, *H. rudrata Stul.*, *H. nitida Müll.*, *H. nitens Mich.*, *Succinea oblonga Drpm.* und *puriss J. Brown.* — Dies Gebilde wurde von Walchner als ein dem Vöß des Rheinhalses analoges bezeichnet (J. Oregnofer, 2. Aufl., S. 710). Es enthält auch zwei Arten, *Succinea oblonga* und *Helix hispida*, welche für den Vöß bezeichnend sind, jedoch fehlt denselben eine dritte, im Vöß gewöhnlich vorkommende Art, die *Pupa columella* und die übrige Zahl der Gendophlien gehört

größtentheils den die Vößhügel noch bewohnenden, oder im Torfe, im Köstlich und Lehm der Rheinlinie vorkommenden und im Bodensee u. a. D. noch lebenden Arten an.

Ablagerungen von plastischen Thonen, als blaugrauer, fetter und gelber magerer Leiten und Lehm finden sich theilweise den Geröllablagerungen an verschiedenen Punkten der Section eingelagert, so bei Reuthenmühle unweit Bamberg, Balldorf nächst Taisersdorf, Aach bei Kitz, ferner bei Ludwigsbasen von ganz neuer Bildung am Ufer der Sees, zum Theil unter Wasser, der blaugraue feine Seesleiten, oberhalb denselben Torfe Lehm, ebenso bei Kanegg, Malspüren im Thal, Seesdorf (fetter und magerer Thon), Neuzingen, Malspüren bei Raithbasel, Neuzingen u. s. w.

Am Torf ist das Hochland, wo die Torfriede mit den ersten Quellenansammlungen der Bäche nahe der Baiserscheide liegen, reich. Diese Torfriede gehören aber theilweise dem von der Section eingeschlossenen südlichen bodenzollernischen Gebiete des Amtes Wald an, so das Torfied von Klosterwald, Egelsee bei Rudersdorf, sodann das theils diesem theils bairischem Landesgebiete angehörende große, eine Stunde lange Torfied, welches aus südlicher Richtung von Herdwangen, östlich Altheimer, sich nordöstlich als ein viertelstündliches Wiesentried bis nach Aach bei Kitz hinzieht und die Quellenansammlung der Brudfelderaach oder Kitz enthält. Innerhalb der reichen, plötzlich nach Süden sich wendenden Biegung dieser Aach, zwischen den Dörfern Aach und Kitz, ist das Niede mit einem kleinen Torfiede. Ebenso liegt das ergiebige und am lebhaftesten betriebene Torfied Baltere, zwischen Winderdorf, Sauteleise und dem bairischen Drie Roth, zum Theil auf bodenzollernischem und bairischem Landesgebiete; es ist durchschnittlich 12' mächtig und soll stellenweise schon 25' tief, ohne zur Letztmühle zu gelangen, abgehoben worden sein. An der westlichen Grenze der Section befindet sich ein kleiner Torfied im Grabriede von Leutdorf. In der Region des Bodensees erscheint der Torf in der Section weniger ausgedehnt. Ein kleiner Torfied bei Bodmann und Espingingen und ein etwas lebhafter betriebener bei Bahlwies sind erwähnenswert. Von größerer Bedeutung ist das Torfied am Ausfluß des Wiesentriedes, dem kleinen von Hügel eingeschlossenen See, zwischen dem Ueberlinger und Malschötzeller See gelegen. Derselben Torfied steht eine geordnete Ausbeutung zu Verfügung bevor. Mit einer Niederlegung des Seespiegels wird erst die Sohle des Torflagers erreichbar werden. Auch wird in der Nähe in einem kleinen Niede bei Reuth Torf gestochen.

Wie im Allgemeinen, so sind auch hier die ebrten Torfschichten, besonders im Hochlande, locker, getrocknet leicht, und zeigen die Pflanzenreste in kenntlicher Erhaltung (Kajentorf). Die unteren Torflager sind dunkelfarbiger, kaffeebraun bis schwarz, dichter bis dicht, und getrocknet auf dem Striche senkylängend (Spedertorf); beim Trocknen erhält ein solcher Torf kleine runde Risse. Die Schale der Torfablagerungen wird durch einen feinsandigen Kaugrauen Kehm oder Keten, welcher öfter kleine Gerölle und Sand aufnimmt, gebildet.

In dem theils badischen, theils hohenzollerischen Torfriebe Wallere wird in neuester Zeit der meiste Torf innerhalb der Section Stodach, und zwar nun 2000 bis 3000 Haufen, der Haufen zu 1000 Stüden fußlanger und 3—4" Durchmesser haltender Torfsiegel, alljährlich gehoben, wovon das fürstlich fürstlichbergische Hüttenwerk Hilders bei Stodach in einem Jahre 1500 Haufen für seinen Puddel- und Schweisofenbetrieb bezogen und durchschnittlich 3 fl. im Riede vergütet hatte. Im Uebrigen wird der Torf von Privatim im Steigerungswege je nach Qualität zu einem und einem halben Gulden bis vier und einem halben Gulden bezahlt, ein Preis, welcher den früheren Jahre über das Torfische übersteigt. Ein Tausend, also ein Haufen dieser Torfsiegel, gibt durchschnittlich 9 badische Zuber von je 120 badischen Pfunden Gewicht im lufttrockenen Zustande. Durch scharfes, bis zu 75 C<sup>o</sup>. getriebenes Trocknen in Darröfen entweichen 14—20% Wasser, und es entsteht hierbei ein Schwindmaß von 24%. Bei dem Steigen des Brennholzpreises ist eine vermehrte Torfgewinnung unabweichlich, jedoch sind hierzu weisigen Einsparungsmaßnahmen (z. B. des großen Alkreier Riedes) und eine wirtschaftliche Ausbeutung erforderlich.

Der Gehalt des Torfes an festen Bestandtheilen, welche bei seiner Verbrennung als Asche zurückbleiben, ist sehr verschieden und im Allgemeinen um so größer, je dichter der Zustand des Materials ist; doch gibt es auch dicke Torfe (Torfsiegel Wallern), welche kaum 3 % Asche, und ledere, welche über 14 % Asche hinterlassen. Folgende Torfsorten der Section hinterließen beim Verbrennen:

Kaffeebrauner saftiger Torf des Torfriebes	
Wallere im Hochlande (ein bad. Zuber = 120 K <sup>o</sup> ) gab Asche . . . . .	2,73 %
Durchschnitt von 20 Ziegeln des Riedes vom Jahre 1852 von ebendaber . . . . .	11,86 %
Brauner, kutsaftiger, feiter aber leichter Torf vom Heuberser Moos . . . . .	8,30 %
Schwarzbrauner, dichter und schwerer Torf von ebendaber . . . . .	15,50 %

Wir sehen aus den angeführten Beispielen eine Vermehrung des Aschengehaltes mit der Annahme der Dichtigkeit. Weniger deutlich erscheint das Verhältnis bei folgenden außerhalb der Section liegenden Torfsorten: a. Torfsorten aus dem Riede Bieders-Wallertshäuser: leichter Kajentorf gab 9,0 % Asche; lichtbrauner, dichter, noch saftiger Torf 7,0 %; dunkelbrauner dichter 9,6 %; und die durchschnittliche Zusammenfassung im Jahre 1852 ergab nur 4,58 %. b. Torf von Blumberg im Altkathale der Section Hasingen durchschnittlich im Jahr 1851 = 6,91 %. c. Torf aus dem Torfsiegel bei Engelmies in der Section Möslich als ledere Kajentorf 14,6 %; festere Sorte 7,0 %, und dunkelbrauner Spedertorf 10,6 %. d. Torf von Sigmaringen 4,2 %, und eine dichtere Sorte 5,7 %. Immerhin stehen diese Aschenmengen des Torfes, mit denen andere fremder Torfsorten verglichen, in einem sehr günstigen Verhältnis zur Brauchbarkeit dieses Heizmaterials; sie sind selbst theilweise niedriger als die der besten Braunkohlearten der unbaufähigen Riege des Bodens.

Die Aschen des Torfes des Hochlandes sind voluminöser als die der Niedrigkeit, auch kalkreicher und ärmer an Thonerde und Eisen. Die Kieselerde, welche meist die Hälfte der Aschenmenge beträgt, ist öfter über 50 % als feiner Quarzstein zugegen. Manche Torfsorten enthalten Gyps (betragt 6 % Schwefelsäure) und auch einen kleinen Gehalt an Phosphorsäure (0,5). Diese Torfanalysierungen wurden von dem fürstlich fürstlichbergischen Hüttenmeister Hrn. Reiser und dem Arbeiter dieser Section theils gemeinsam gepflogen, theils besahen dieselben in Mittheilungen technischer Versuche des ersten.

Außer den an der Torfbildung theilnehmenden noch kenntlichen Pflanzenresten finden sich organische Reste nur selten im Torfe der Section, und diese werden vorzüglich in den oberen Lagen als Stumpfsand, Insekten, Vogelgedern, Gewerkschäde u. s. w. getroffen. Nach diesen Reilen und der Lagerung wäre die Torfbildung eine sehr junge; es unterliegt aber keinem Zweifel, daß ein Theil des Torfes im Hochlande schon in Mäde der Quartärperiode sich zu bilden begonnen habe.

Die Bodenarten des Alluviallandes der Section sind, wo dies nicht bedeutende Höhenlage oder Versumpfung verhindert, allgemein fruchtbar; denn bei ihrer vortheilhaften Bodenmischung aus so verschiedenartigen Gesteinsmaterialien bevorzugen dieselben durch ihre vorherrschende Eigenthümlichkeit nur die eine oder andere Pflanze. Da jedoch die Kulturen von den klimatischen Verhältnissen abhängig sind, so wurden die großen Flächen des Hoch-

landes dem Getreidebau und der Viehzucht oft in größeren Gebieten schon frühe zugewiesen, während in der milden Region des Bodensees nicht allein diese Kulturen, sondern auch Obst- und Weinbau getrieblig zu bestehen vermögen. Dünne Lagen geröllreicher oder sandigen Diluvialbedens auf dem Molassensandstein sind wenig und in trockenen Jahren beinahe anfruchtbar (siehe, im Provinzialausdruck, „heißergründige Boden“). Meistlich, wo ein thonsreiches Diluvium der Molasse an wenig geneigten, muldenförmigen oder flachen Stellen aufliegt, begegnen wir Versumpfungen, welche man mittels Drainagen zu entwässern beginnt. Auf dem Hochlande tritt die Moos- tanne in stattlichem Wuchse zu einigen ansehnlichen Horsten zusammen. In den steilen frischen Thälern und Töbelen, welche vielfache Entlösungen des Molassebedens zeigen, vegetirt ein sehr vielartiger Busch von Pantbels, als Erlen, Eichen, Nüher und Birken.

Die Tertiärbildungen bestehen am Bodensee der Hauptmasse nach aus weichen, feinen, lichten Sandsteinen der sogenannten Molasse, welche das Land zwischen den Alpen und dem Jura erfüllt. Die Eigenthümlichkeiten der brüneren Gesteinsabtheilungen dieser Molasseablagerrungen beruhen bei vollständigem Aufbau der Schichten im Wesentlichen in einer oberen und unteren Süßwasserbildung, welche durch eine meeresche Bildung, den Muschelkalkstein, gezeichnet werden und da und dort zusammen eine sichtbare Mächtigkeit von über 700' über den Meerpiegel erlangen. Die Sandsteine der Süßwasserbildungen sind an Masse weit überwiegend vorhanden, wodurch die Gliederung der Tertiärbildungen wegen ihrer Unscheinbarkeit dem Auge leicht entgeht. Nach dem Aufrisse des Sammelprofils treffen wir im Nordwesten der Section bei Hopetenzell als Grundlage des allmählig südöstlich fallenden 6 Stunden langen Schichtenbildes

1. geschichtete Kalkbänke des obersten weißen Jura, welchen

2. dolomitische Kalksteine und Mergel mit *Cyclostoma bisulcatum*, stellenweise mittels eines rauhen Kalkenglomerates im Gestein 50' mächtig, als älteste Tertiärbildung der Section aufliegen. Auf letztere Bildung folgen

3. Bunte Mergel- und lichte feinsandige Sandsteine (untere Süßwassermolasse) mit barten, kalkigen, gemüserartig hervorsteckenden Kalkbänken, welche im Dorfe Zuzhausen an der Felswand des Weilers Weiße zu einer Mächtigkeit von 300' über die Badsohle emporsteigen, und von

4. Muschelkalkstein, der meereschen Bildung überlagert und zuletzt noch mit einigen Fußes Diluvium be-

deckt werden. Von einer zweiten Süßwasserbildung der Molasse ist also hier nichts vorhanden, dagegen treffen wir im Verlaufe des Profils dieselbe aber dem Muschelkalksteine der Zippingen. Vom Ufer zur Höhe der Bergbalden hinter diesem Dorfe folgen sich bunte Mergel und Sandstein der unteren Süßwassermolasse bis zur ungefähren Höhe von 200', hierauf die südöstlich geneigten Muschelkalksteinschichten, und über diesen

5. die obere Süßwassermolasse als feiner weicher Sandstein und Sand in verhältnismäßig zur unteren Süßwasserbildung schwächer, kaum 30' betragender Entwicklung. Ueber dieser Bildung und unter dem leeren Diluvium erscheint zum Schluß des Tertiären eine Ablagerung

6. hellfarbiger, fast weißer Kalkstein und Dolomite mit *Helix Moynatiana*, *Planorbis solidus* und *Limnaea pachygaster*, und eine andere Ablagerung mit denselben Conchylien aber größerer Gesteinsabgeschlossenheit nordöstlich von dieser Stelle oberhalb Zippingen, an der Nonnenebene unterhalb dem Steindamm des Halbenbergs als ein binnunseiner, feinsandiger und glimmeriger Mergel. Wie diese Ablagerung hier in so kurzer Entfernung von einander in zwei völlig abweichenden Gesteinszuständen, jedoch mit denselben organischen Resten auftritt, so sehen wir dieselbe in verschiedenen Höhen des Profils, als bei Kappenhof, im Kossimmet, bei Rappendorf und Deisenhof als Sandstein, Braunkohlenton, Braunkohle und Stinkstein stets in schwacher Entwicklung zum Vorschein kommen. Alle diese eben genannten Ablagerungen bilden den Schluß der Tertiärbildungen, und werden direct von den Quartärbildungen als Sand, Kalksteine und Gerölle bedeckt. Sie wurden von dem Bearbeiter dieser Section an einem andern Orte (die Tertiär- und Quartärbildungen des Landes am nördlichen Bodensee und im Hührgau), nach dem Vorkommen des Lignits, der Braunkohle, zusammen als „Lignitbildung“ bezeichnet, und dieselben sollen hier als

Die jüngste Tertiärbildung aus Mergeln, Kalk, Stinkstein und Braunkohlen bestehend aufgeführt werden. Der magere Mergel der Nonnenebene ist hell bis dunkelgrau, stellenweise glimmerreich, fettig und schwer; frisch gebrochen riecht er beim Anhauchen thönig; bituminös und zerfällt an der Luft. Die Kasse werden an mehreren Stellen zur Darstellung hydraulischen Kalkes gewonnen, so die meist bituminösen und dolomitischen, geschichteten von feinen Kalkspatibündern durchzogenen, gelblich und grünlich weißen Kalkbänke ab der Zippinger Strige. Diese Kalksteine enthalten Hohlräume von Gebäusehöhlen, welche mit Kalkspath ausgefüllt sind und

besitzen eine Eigenschwere von 2,55 — 2,75. Die höheren Lagen dieser Kalkablagerung gleichen öfter einem Mergel und enthalten bis 40% feinen Quarzsandes und Glimmerblättchen. Eine chemische Zerlegung dieser Kalkgesteine gab folgende Zusammenfassung:

	1.	2.	3.	4.
	Eigen- schwerer 2,70	Eigen- schwerer 2,71	Eigen- schwerer 2,60	Eigen- schwerer 2,60
Kieselerde als feiner Sand . . . . .	5,366	11,200	12,100	38,100
Kieselerde, kieselige . . . . .	—	—	2,300	—
Thonerde . . . . .	0,400	1,311	3,010	0,900
Kohlenfauer Kalk . . . . .	66,113	68,406	65,021	48,700
Kohlenfauer Magnesia . . . . .	20,313	8,704	7,613	8,311
Alkalien . . . . .	0,131	0,300	—	—
Wasserfauer . . . . .	Spuren	Spuren	—	—
Wasser und organische Substanz . . . . .	6,266	9,100	8,917	3,917
	99,907	99,905	98,725	99,907

1. Bituminöses Gestein mit Süßwasserquellen von der Sipplinger Steige.

2. Abfärbender bituminöser Kalkstein von gleichem Orte.

3. Harter bituminöser Kalkstein von Mäggingen.

4. Oberste Lagen des Kalkgebirges von der Ruine Wobmann, einem Mergel nahe stehend.

Von diesen Gesteinen gibt Nr. 1 durchs Brennen einen brauchbaren hydraulischen Kalk, den sogenannten Wetterkalk. Unter den angegebenen Kieselgerbenungen als Sand sind Glimmertheile inbegriffen.

Bei Rappenhof in hochenzellerischer Gemeinde Kalkstein findet sich die jüngste Tertiärbildung am Langhölsle (höchster Punkt nahe Schwerz = 2,347') als weicher vielmächtig Sandstein, wie jener der Molasse, in welchem sich stellenweise Gebäude von Planorbis und Helix in schlechter Erhaltung ausgebildet finden. Der Sandkalk bildet in weichem Sandstein am Fußpfade von Reisen-dorf nach dem Wiedmerbese eine 8 — 10" mächtige vielmächtig zerfallene Einlagerung, deren Gestein hart, bituminös und graubraun ist. Die im Kalk stehenden Condoliten, Planorbis und Limnen, erscheinen zerdrückt und von bräunlich schwarzer Färbung. Der wenig bituminöse Braunkohlentou enthält kaum 15% ver-brennliche Substanzen. In diesem Thone scheiden sich (im Kalkbimmel zwischen Rudwigsbafen und Sipplingen) schwache Flöze von blättriger, von Schwefelkies (welcher sich schon unterhalb der Sohle des Flözes in Klüften findet) stark durchpudrierter Pechkoble aus. Terpentinöl

vermag aus dem Thone keine Harze aufzulösen oder sich merkbar zu färben. Eigentliche Braunkohlen dieser Tertiärbildung finden sich in der Section wenig verbreitet und werden nirgends in bauwürdigen Flözen getroffen. Der Kalkbimmel, ein Tobel (Thalschlucht) südöstlich Rudwigsbafen, Ruffdorf und die Homburg bei Stabringen sind bis zur Zeit die einzig nennenswerthen Stellen, an welchen sich Braunkohlen erschürfen ließen. Die Lagerungsverhältnisse der im Kalkbimmel und bei Stabringen unter der Homburg erschürften Flöze weichen von der im Gebiete herrschenden Regelmäßigkeit dadurch ab, daß die Braunkohlen und ihre Thone mit den für diese Bildung leitenden Verfeinerungen in tieferer Lage aber auch in mehr oder weniger gestörter Schichtung auftreten. Im Kalkbimmel wurde durch den unternehmenden Rathsherrn Ullrichberger in Ueberlingen in 40' ungefährr Höhe über dem Seespiegel und etwa 20' über den bunten Mergeln der unteren Süßwassermolasse ein Braunkohlentou durch einen Versuchsstollen in horn 6 auf eine Strecke von über 200' verfolgt. Die Richtung des Stollens entsprach annähernd genau bis gegen Ende der Arbeiten der Strichungslinie des schwach südlich fallenden Thonflözes. Dieß Streichen änderte sich aber zuletzt nahe vor Ort in horn 4 und das Einfallen erreichte nach einer Kündigung der Schichten 30°, und zugleich brachen an dieser Stelle Wasser ein. Die Mächtigkeit des Flözes betrug bei 80' Erstreckung 15", verminderte sich darauf und nahm gegen Ende des Baues wieder zu, immer Molasse Sandstein und sandige Thone im Liegenden und magere Thone im Hangenden behaltend. Eigentliche Braunkoble fand sich nur wenig an der Sohle, im Uebrigen bejunt das Flöz aus Braunkohlentou und sehr unreiner blättriger Schieferkoble bei jenem Gesteinen der Pechkoble. Sowohl die Mergel als auch hatten Kalkbänke der das Flöz unterteufenden Formation der unteren Süßwassermolasse stehen im Einklange mit der allgemeinen Schichtlage dieses Gebirges, und daselbe Verhältnis ist auch an beiden die Lage des Flözes überragenden Thalspitzen des Erbsensthalens wahrnehmbar. An keiner Stelle dieses Tobels wurde Muschel-sandstein anstehend beobachtet, obgleich seine natürliche geologische Region zwischen den Braunkohlentou und die bunten Mergel fällt; dieß Gestein konnte zwar auch fehlen ohne dieß die natürliche Folge zu beeinträchtigen. Gewöhnlich trennen 50 — 200' mächtige Ablagerungen die bunten Mergel von dem höher liegenden Muschel-sandstein und hier erscheint das braunkohlensfährende Flöz der jüngsten Tertiärbildung in abweichender Schichtlage mit Anclaffung dieser Bildungen schon 20' über den bunten

Mergeln. Erwägen wir nächst Diesem auch die absolute Höhenlage des Flözes, so spricht auch dieselbe nebst den genannten Verhältnissen für eine Ortsveränderung des Flözes von der Höhe in das flammartige Thälchen hinab. Das Braunkohlenflöz bei Stablingen im kleinen oberen Märlbälchen unterhalb dem Homburgsberg trafa man 4 — 8" mächtig als gute, leberbraune und matte Braunkohle mit zertrümmerten Gumpfschiefersteinen und 8% erdigen Theilen, bei der Erzhäufung auf dem Kopfe liehend und zertrümmert. Die Verwitterung wurde durch einen Ausfch der Vergmaße verursacht und die Braunkohle ist mit aller Wahrscheinlichkeit oberhalb dem Ausfche unter einer ebenen Terrasse noch anstehend. Bei Rüdelsdorf südlich Ueberlingen trafa man ein sehr schwaches Flöz guter Braunkohlen. Beim Oeffnen eines Schurfes, welcher im Grotensgebiete des Daches abgeteufelt wurde, lagen oben Gerölle und Sand, sodann folgte eine schwache, sandige, hellgraue Thonlage, blättrige in schmale Riemen sich spaltende Kohle und auf ihren Zwischenschichten Thon, endlich sandiger, glimmerhaltiger, nach unten in Sandstein übergehender Thon mit Spuren von Kohlen bis zur gesamten Tiefe von 8 1/2'. Dieses ist das Gesammtgebäude zweier von S. Ullersberger und dem Verfasser angestellten Untersuchungen. Auf der Felsenterrasse nördlich vom Gasthause zum Karpen in Rüdelsdorf hatte S. Ullersberger nahe dem Weinberge den Bohrer niedergetrieben und trafa von oben nach unten zuerst 5 Geröllablagernngen, sodann folgten sich 15" mächtige Lehm- und 5' blauer fetter Thon, Braunkohle als sehr schwaches kaum wenige Zolle dickes Flöz und zuletzt gewöhnlicher Sandstein, der Sandstein, welcher in Rüdelsdorf beim Graben von Kellern unter dem Diluvium zu erscheinen pflegt und wie aller der Umgebungen von Rüdelsdorf und Reichenberg der oberen Süßwasserformation angehört. Man vergesse bei der Tieflage dieser Kohlenbildung, wohl nur 15" über dem Seespiegel und der Höhenlage der übrigen Fundstellen der Braunkohlen dieser jüngsten Tertiärbildung nicht, sich an das allgemeine Verbalten der gesammten Tertiärbildungen am Ueberlinger See zu erinnern, nach welchem im Nordwesten und Norden die älteren Tertiärbildungen bis über 2000' Höhe und oft unbedeckt und die jüngeren und jüngsten im Verlaufe des allgemeinen Abfallens in der Mitte des Zuges (Nonnenebene, Sippelinger Strige, Ruine Bodmann) in derselben Höhe erscheinen und sich endlich bis zu den Ufern des Sees südlich Ueberlingen und jenseitig des Sees zu den Hügeln südwestlich Konstanz herablassen. Nördlich und südlich Ueberlingen bei Hohenbodmann und am Heiligenberge erheben sich die oberen

Tertiärbildungen vom Fuße der Berge bis zur imposanten Mächtigkeit von über 600' über den Seespiegel, ebenso südwestlich am Schinerberge (Profil I. und II.)

Die organischen Reste, welche in der jüngsten Tertiärbildung des Gebietes der Section gefunden wurden, gehören beinahe ausschließlich Süßwasserfischern an, aber in nicht sehr ferner Umgebung wird dieselbe zur reichen Fundstätte der Reste aus beiden organischen Reichen. Das berühmte Deninger Kalkschiefergebilde, Schrozburg, Wangen und die Tuffhügel des Hohensträßen können wir nach ihren Thier- und Pflanzenformen und zum Theil nach ihren Lagerungsverhältnissen mit allem Rechte zu dieser jüngsten Tertiärbildung stellen.

Die organischen Reste der beschriebenen Ablagerungen sind folgende:

*Limnæa pachygaster* Thom., aus dem grauen, glimmerigen Mergel der Nonnenebene unterhalb dem Halbenberg und außerdem verfaßt bei Sippelingen und Bodmann.

*Limnæa*, mit *Limn. fragilis Grateloup* verwandte Art bei der Ruine Bodmann.

*Planorbis solidus* Thom. = *Pl. Mantelli Dunker*. Im Mergel der Nonnenebene in großer Menge, aber meist zertrümmert. Im Stinkfalle von Reichenberg verfaßt, ebenso im dolomitischen Kalkstein bei Sippelingen und Bodmann.

*Planorbis spec. indet.* Steinerte im glimmerigen Sande bei Rappenhof.

*Helix Moguntina Desh.* kommt in großer Anzahl und unter gleichen Verhältnissen, wie die schon genannten Conchylien, im grauen Mergel der Nonnenebene öfter wohl erhalten vor und findet sich auch im Deninger Kalkschiefer und dem Bönolschuffe des Hohensträßen.

Zu der gleichen Bildung aber an anderen Orten am Bodensee findet sich der Same von *Chara Mariani A. Braun*, als große Seltenheit auch im Gebilde der Nonnenebene.

Die Gesteinsbildung von ungleich größerer Ausdehnung, welche unter der vorigen liegt, wird von den Schweizer Geologen, als im Gegensatz zur unteren Süßwasserformation stehend

Obere Süßwasserformation bezeichnet und überlagert die beide Bildungen scheidende merkwürdige Ablagerung des Märlschiefersteines. Sie erreicht im Südosten der Section ihre größte Mächtigkeit, wo sie sich von der Sohle des durch Auswaschung aufgetrassen schluchtartigen Thales der Bruckfelder Aach bis zur Höhe von 2200' (Warte von Hohenbodmann Profil II.) erhebt. Sie ist

nach Gefügebeschaffenheit von der unteren Bildung kaum trennbar, jedoch entbehrt dieselbe sowohl der magrigen bunten Mergel als auch der dichten, harten, kalfigen Sandsteininlagerungen der letzteren. Der Sand des Sandsteines besteht aus feinen, meist farblosen, edigen Quarzferner und eingestreuten weichen Glimmer, vielleicht auch wohl feidspatigen Bestandtheilen, ein gleichartiges Gemenge von perlgrauer ins Grünlichender verwittert noch hellerer Farbe bildend. Meistens fehlt das diese Sandmischung zusammenhaltende Kalkbindemittel beinahe gänzlich und der Sand rinnt an den trockenen Stellen und Rainen unter dem überhangenden Kalen der Dammerte, wie aus einer Sanduhr, herab. Fast immer erscheinen die anscheinbar nur durch Verfestigung seit zusammengehaltenen Sandmassen mäßig und nur selten (Frohholz bei Vambergen und Kalktrunn, letzteres in der Section Konstant) geschichtet. Der Name Molasse wird öfter als Sammelname für verschiedene Terrätrichtungen gebraucht; dessen Abkammung wird von der Weichheit gewisser Sandsteine der Weichweiz hergeleitet. Dem weichen Gebilde der oberen Süßwassermolasse sind harte Bänke, als:

conglomeratartige Süßwasserflasse und misfarbige Mergel eingelagert und diese ersetzen dieselben aus einem Aggregate von hellen, graugrünen Mergelgalien, halbgerundeten Molassekalksteinen und wie und die Fragmenten von Braunkohlen, an welchen Holzstruktur erkennbar ist. Alle diese Theile sind meistens durch ein glimmerreiches Bindemittel zu einem oft sehr harten Conglomerate verbunden. Sowohl diese Bänke als auch der Sand und Sandstein sind der Hundert der dicken perlmutterglänzenden Schalen von Unio (amerikanischer Typen, U. subellatus und undatus), welche gewöhnlich zerbrochen und geteilt in dem Sandsteine zusammengeführt vorkommen. Schöne wohl erhaltene Crampare werden allein am Schienerberge und dessen Nachbarküste getroffen. Im Uebrigen ist das ganze Gebilde sehr arm an organischen Resten und die wenigen aufgefundenen stammen vorzüglich aus dem Gebiete von Heiligenberg und dem Schienerberge außerhalb der Section. Dort fand man ein Unterfisch der Lagergestirns *Lagomys*, welcher nach Größe dem *L. Meyeri Tchudi* des Deninger Schifers gleich, mit Zähnen von *Hydroceros incisus*, nebst Knochen eines kleinen Biberfäuers im conglomeratigen Süßwasserflasse und im Sandsteine Zähne von *Pachomeryx Scheuchzeri* v. *Mr.* und *Mastodon angustidens* *Cuv.* Von Pflanzen, welche man im Sandsteine bei Wangen am Schienerberge fand, ist *Cycadites Escheri* hervorzubeben.

Die Bodenarten dieses Molassekalksteines sind sehr unfruchtbar, gelangen aber wenig und fast nur an Vorhügeln steiler Aufstiege zu selbstständigem Auftreten. Sie werden, wie die der unteren Süßwassermolasse, mit welchen ihre Eigenschaften übereinstimmen, von den Landeuten Flugsand genannt. Der Sand des aufgelösten Sandsteines wird von den Maurern zum letzten Verputz der Wände innerhalb der Gebäude verwendet.

Wo wir unter der oberen Süßwassermolasse die Schichten der sehr verschieden mächtigen meistischen Bildung treffen, ist die Bestimmung der unteren Grenze des Gebildes von selbst gegeben, da aber, wo diese vermist wird, sehr schwierig, ja fast unmöglich, denn die Merkmale beider Sandsteinbildungen können vollkommen dieselben sein. Erst bei dem Auftreten der harten Kalkbänke und bunten Mergel angelangt, ist man sicher, es mit dem Sandsteine der unteren Süßwassermolasse zu thun zu haben, denn

der Mischelsandstein selbst gleicht, wenn er keine Vertiefungen enthält, öfter (Umgebungen von Sippingen, Bodmann Hütte) den Sandsteinen der beiden Süßwassermolassen. Im leicht feinsten und auch nach der Verbreitung häufigsten Zustande stellt der Mischelsandstein einen conglomeratartigen, schwach gelbgrünen und grauen Quarzsandstein mit vielen Muscheltrümmern dar. So findet er sich an den Stellen, welche mehr dem Kante als der Mitte der Molasseablagernisse zugekehrt sind, in den bekannten Steinbrüchen von Verlängen bei Stöckach, Neuzingen, bei Hezegg, Winderösch und auch in den Umgebungen von Kallendorf. Das Bindemittel besteht aus kohlensauren Kalk, welcher die runden hellfarbigen und dunkel gefärbten Quarzferner, Muscheltrümmern und Kalkgerölle zu einem mäßig festen Sandsteine verhüttet; wird dasselbe thonig, so leidet die Feinheit und Festigkeit des Sandsteines bis zur völligen Unbrauchbarkeit. Auch entbehrt dieser Mischelsandstein öfter das Bindemittel in so hohem Grade, daß derselbe nur zusammengebadene Sandbänke mit härteren kalfigen Einlagerungen darstellt (Bodmann, Seigle bei Sippingen, Winderösch). Nimmt das Bindemittel überhand, so entstehen harte Kalksandsteinbänke, welche in der Section selten (bei Sprengel) zu mehr als einem Fuß Mächtigkeit gelangen. In den Steinbrüchen bei Würlen, nahe Baden, am Kanten Nargen, errichten diese Kalkbänke eine Mächtigkeit von 2—4', werden dabei trypsalinisch und spalten in Blöcke von 40—80 Kubfuß. Wird die Bildung des Mischelsandsteines glimmerig, so geht derselbe allmählich in die Molasse über, und es erscheinen an organischen Resten vorherrschend Steinkerne von Cardien und Be-



tenschaalen. Als charakteristischer Bestandteil sind die sich öfter im Gestein findenden reichen Einsprengungen einer grünen, leicht zerreiblichen Substanz (Glauconit) zu betrachten, welche dem Gesteine das grüne Aussehen verleihen, das bei der Zerlegung des Sandsteines in rothgelb umgewandelt wird. In dem Muschelkalksteine zwischen Heggenbach und Villafingen werden manche Steinkerne von Gonophlien von Schwefelstein als Rinne überzogen, oder das letztere ist auch dem Gesteine eingestreut. Verdünnte Säuren lösen aus diesem Gesteine außer Kalk auch Kieselerde auf, und die Lösungen zeigen Schwefelsäure und Phosphorsäure-Reaktion.

Der Muschelkalkstein zeigt eine eigenthümliche Schichtung. In den Brücken des rauhfandigen Gesteines von Verlingen und Joznegg bei Stodach ist derselbe in unter feigen Winkeln zur Basis einschneidenden, 5"—3' dicken Bänken abgegliedert, wodurch im ersten Augenblicke bei dem Probachter der Eindruck entsteht, als seien diese Bänke gehoben worden; dieselben endigen aber auf ihrer ebenen Sohle und an deren Tede als spige liegende Keile. In dieser geringen Lage werden die Bänke als Quader abgebrochen und bei Verlingen solche von 48 Kubfuß gewonnen. Die feinsandigeren und kalkigen Gesteinsabänderungen sind in unregelmäßig dide Bänke abgegliedert, welche nach der Tiefe an Mächtigkeir und Kalkgehalt zunehmen (Hödingen, Nenzingen), und im Brudfelder Tobel, v. l. im engen Thale der Aach, nehmen dieselben nach oben außgroße Gerölle fremder Gesteine auf. Auf den Zerklüftungen des Muschelkalksteines haften bisweilen in Knoten verschlungene Zusammenhängungen der Röhren von *Teredo navalis*, oder dieselben sind, wie gewöhnlich, mit hellfarbigen, sehr milden Mergeln ausgefüllt. Die Mächtigkeir des Gesteines ist sehr ungleich: die geringste kann nur einen Fuß, und die bedeutendste nicht über 60' betragen; Beispiele des letztern Kalles haben die Umgebungen von Villafingen und Joznegg aufzuweisen, während die Ablagerung des groben Steinbruchbaues von Verlingen bei Stodach kaum die Mitte zwischen beiden Extremen einnimmt. Auf der Spitze der Nellenburg, eine halbe Stunde südlich Verlingen, ist die Mächtigkeir des Gesteines schon auf nur 3—4' zurückgetreten, und in der tieferen Lage bei Nenzingen vergrößert sich dieselbe wieder um das Dreifache; die meerschen Schichten geben aber hier nach oben nach einigen harten Kalkbänken völlig in den glimmerigen Sandstein der Salswasserbildung über. Das sehr conglomeratide Gestein nächst dem Weiberhof oberhalb Ludwigsbafen ist nicht bis zur Sohle aufgeschlossen. Auf der Höhe von Hödingen, nördlich Ueberlingen, beinahe

an den Rand der hohen, nach dem Zerser in Bänden abfallenden, unvollkommen geschichteten Sandsteinsfelsen der unteren Salswassermolasse hinausreichend, ist der Muschelkalkstein 5—5' mächtig, bald kalkig, bald sandig, geschichtet und nur von einigen feinen Geröllmassen bedeckt, durch kleine Steinbrüche eröffnet worden.

Die organische Reste zeigen im Gesteine keine besondere Anordnung des Vorkommens, und in den grobsandigen Ablagerungen eine bis zur Kleinheit des Sandes reichende Zertrümmerung. Schichten feineren Kornes, wie jene der Brücke von Nenzingen und Hödingen, umfassen für sich manchmal einen Reichthum von zum Theil wohlerhaltenen Verfeinerungen. Die Erhaltung derselben ist bei Gonophlien verschieden: im groben Muschelkalksteine (Verlingen, Burgthal, Joznegg, zum Theil Minderdorf) sind nur bei Ostrea und Pecten die Schalen erhalten, und die Trümmer dieser beiden Geschlechter wahlen überhaupt im Gesteine vor. In den feineren und kalkigen Schichten (zwischen Heggenbach und Villafingen, Bamberg zum Theil, Hödingen) finden sich die Gonophlien, darunter *Chalcidopoda* mit erhaltener oder verfallter Schale. Die Zweischaler werden nicht geschlossen oder aufgeklast, iondern immer nur in getrennten Schalen getroffen. Die bis zur Zeit in dem Bereiche der Section aufgefundenen Verfeinerungen sind folgende:

*Italianassa* (Studer?), Rippen und Fragmente von Zähnen bei Ludwigsbafen und Minderdorf.

*Delphinus acutidens*. Nach H. v. Meyer's Untersuchung gehören Rieferstüde mit kegel förmigen Zähnen, letztere in ihrer Zusammenfügung mit denen von *Hyphites* übereinstimmend, dieser neuen *Delphin*-art an, und stammen aus dem Muschelkalksteine von Verlingen.

Krefeldzähne aus dem weichen Muschelkalksteine von Bodman (Raum) und Verlingen.

*Arionius servatus* v. Mr. Bodmann.

*Aetobates* und *Zygobates*, Zähne dieser Gattungen bei Minderdorf.

*Notidanus Münsteri* Ag. Hödingen und Bodmann.

*Galacocerdo aduncus* Ag. Bodmann.

*Hemipristia aerra* Ag. Hödingen.

*Caraciarodon megalodon* Ag. Hödingen, Bodmann und Bamberg gelten als die Fundorte schöner ganzer Zähne

*Lamna cuspidata* Ag., sehr häufig.

„ *denticulata* Ag., häufig.

„ *contortidens*, Ag., häufig bei Bodmann.

Von Balanen Stüde des Decidapparates bei Bamberg.

Von Mollusken:

*Turritella*, als seltener Steinfirn bei Bodmann.

*Natica helicina Brocchi*, Bamberg und Ruine Altbefenfeld.

*Natica*, eine mit *Natica modiola Jan.* verwandte Art vom hintern Gießlerbühl bei Vilshingen, dem Steinbruch, welcher fast alle Gasteropoden des Muschelkalksteines sowohl an Anzahl der Individuen als an Arten lieferte, aber verschüttet wurde.

*Trochus*, Steinfirne von Altbefenfeld.

*Cancellaria Bellarii Michelotti*, Gießlerbühl.

*Conus Brocchi Broom*, Gießlerbühl in vielen Individuen.

*Pleurostoma*, eine mit *Pl. gradata Desf.* verwandte Art von obigem Fundorte.

*Pleurostoma*, ähnlich *Pl. turricula Grat.*

*Pyruca*, Steinfirne vielleicht der *P. reticulata Lank.*, nicht selten am Gießlerbühl.

*Cerithium marginaceum Brocchi*, Bodmann, Gießlerbühl. Sehr selten.

*Cassia*, Steinfirne großer Gehäuse, der *C. Saburon* ähnlich. Altbefenfeld. Selten.

*Dentalium*, Gießlerbühl.

*Pholas*, nicht bestimmbarer Art von Bodmann.

*Lithodonus*, birnförmige Kerne der von dem Thiere ausgebohrten Höhlungen. Ganze Vänke beim Sonnenberger Hof unweit Stedach.

*Teredo navalis L.* Renzinger Steinbruch und bei Vertingen.

*Cytherea Chione Lank.* Meist nur als Steinfirne in allen Ablagerungen des Muschelkalksteines, aber sehr häufig.

*Cardium multicoatum Brocchi*, in den glimmerigen Gesteinsabänderungen öfter in ganzen Vänken, aber gewöhnlich nur als Steinfirne, wie alle Cardien des Muschelkalksteines vorhanden.

*Cardium aculeatum L.* sehr häufig.

*Pecten burdigalensis Lank.* Höttingen, Bamberg, Minderebberf und Vertingen. Von den Pectenarten findet sich die Vandschale nur sehr selten in diesen unteren Schichten, während im Höttingen beide zusammengehörenden Schalen getrennt gefunden werden.

*Pecten Herrmannseni Dunker* liegt stellenweise in großer Anzahl beisammen, z. B. am Gießlerbühl und bei Höttingen.

*Pecten limatus Goldf.* Wege bei Stedach. Sehr selten.

*Pecten nova species*, daselbst ebenio.

*Pecten nova species*, Gießlerbühl.

*Pecten scabrellus Lank.* mit oft stark variirender Rippenzahl. Neffenburg, Minderebberf, Vertingen u. s. w. häufig.

*Pecten palmatus Lank.* Gießlerbühl, Bamberg u. s. w.

*Ostrea gryphoides Zieten* (nicht Schlth.). Höttingen. Sehr selten.

*Ostrea digitalina Eichw.* Die gerippten Unterschalen und glatten Deckel dieser Auster sind durch das ganze Gebiet im Muschelkalksteine sehr häufig zu finden.

*Scutella*. Ein gedrücktes, eine nähere Bestimmung nicht gestattendes Exemplar dieses Schildkrötes stammt von Höttingen.

Streporen aus der Familie der Retroporinen in dem Gesteine von Vertingen und Bamberg, und auf Knecht großer Cetaceen am Röhrenberge bei Minderebberf.

Außer dieser der Section angehörenden Anzahl Verbesserungen sind in dem Muschelkalkstein der Umgebungen von Pfundersdorf, Haujen und Klosterwald von Säuge-thieren *Palaeomeryx Scheuchzeri v. Mr.*, *Hyothe-rum Meissneri v. Mr.* und *Mastodon angustidens Cur.* bekannt geworden. Die im Gesteine eingeschlossenen Gasteropoden sind im Allgemeinen selten, und nur bei Vilshingen, am hintern Gießlerbühl, in ungewöhnlicher Anzahl zusammengehäuft.

Der Muschelkalkstein, als die alleinige feste Gesteinsart der sog. Molasse, ist, wo derselbe nur in geringer Mächtigkeit auftritt, der Gegenstand des Steinbruchbaues geworden, und kann als der eigentliche Baustein, welchen die Tertiärbildungen der Section liefern, angesehen werden. Die graublauen und grünlichen, feinförnigen, gehauenen Sandsteine, welche wir allgemein um den Bodensee an Bauteilen verwenden finden, werden aus den großen Sandsteinbrüchen der Umgebungen von Kirsbach und Bregenz seit den frühesten Zeiten zu Wasser in diese Gegend und viel weiter eingeführt. Dieser Sandstein gehört dem Gebilde der unteren Süßwasser-Molasse an, welche von dem Muschelkalkstein überlagert wird und in der Section nur selten brauchbare Bausteine liefert.

Die untere Süßwasser-Molasse mit bunten Mergeln (Krauer- und Mergelmolasse der Schweiz) ist das mächtigste Glied der Tertiärbildungen am Bodensee. Die Hauptmasse der durch Anwaschung aufgestellten Thalentlösungen und der beiden steilen Ufer am Ueberlinger See mit ihrem malerischen Felsenpartien werden durch deren weiche Sandsteine gebildet. Ihre direkte Unterlage besteht im Thale von Hoppetensell aus den

erwähnten dolomitischen Kalksteinen. Der Muschelkalkstein als Hangendes kann fehlen, und statt dessen obere Süßwassermolasse oder auch direct die Quartärbildung folgen. Die sichtbarste Mächtigkeit der märchen Sandsteine erreicht 300 und mehr Fuß. Der grünlisch und blaulich-graue, glimmerige, feine Sandstein enthält schichtartig eingelagerte, bunte, kassige Bänke, und wechsellagert nach der Tiefe mit mageren bunten Mergeln, welche als wohlgeschichtete Einlagerungen, wohl auch nach der Höhe, vereinzelt erscheinen (Blumsteinwald bei Ludwigsbafen, in der Gegend von Malspüren im Thal, an der Homburg x.). Der Sand des Sandsteines bröckelt, wie jener der oberen Süßwassermolasse, aus feinen, meist farblosen, feinkörnigen brechenden Quarzförnern, gemischt mit Glimmerschuppen und dessen Bindemittel aus Kalk; durch Verwitterung wird letzterer aufgelöst, und die Bestandtheile bilden lockere Sandmassen, welche, wie manche bunte Mergel, mit Säuren kaum mehr aufbrausen. An steilen Böschungen und Wänden ragen die harten und kassigen Einlagerungen gefirnissartig hervor und geben hierdurch zu mancherlei Gefaltungen Anlaß (Felswand bei dem Weiler Fleiche unweit Stedach, Katharinenstein bei Ueberlingen, Sandsteinsäulen im Neckweiler u. f. w.); sie sind nicht Anders als eine stellenweise Zusammenhäufung des Bindemittels. Zwischen der unteren Süßwassermolasse, noch dieser angehörig, und dem Muschelkalkstein treten an einigen Stellen (Weiler Fleiche, Rellenburg, Münderdorf u. a.) ganz lagerartige Haufwerke vielgestaltiger Knauer ähnlich den sog. Köpfsteinen auf, ober der Sandstein enthält eine Menge Schieferplatten, welche mitunter gefaltet und aufgerollt erscheinen (Rellenburg und Burgthal).

Die bunten Mergel sind sehr brüchig, und bestehen ebenfalls oft nur aus feinem Quarzsande und weißem Glimmer, durch verschiedene Zustände des Eisens grünlich, gelblich und verschiednen roth in schwungigen Tönen gefärbt; öfter stellen sie auch wahre Kalkmergel dar. Die Einlagerungen dieser Mergel erscheinen häufig plötzlich unterbrochen, und es beginnt Molassekalkstein, dieser in die Mergel und letztere in jenen übergreifend — Verhältnisse, welche, an Ort und Stelle betrachtet, die lebhafteste Vermuthung erregen müssen, die bunten Mergel seien durch Umwandlung des Sandsteines entstanden. Die neue Uferstraße von Sippingen nach Ludwigsbafen ist zur Beobachtung solcher Beispiele wie geschaffen (Fig. II.). Dester zeigt sich eine Leitensohle der Mergel, und über derselben treten die Wasser zum Abflusse. Sowohl ober- als unterhalb dem Bodenerfipiegel erscheinen bunte Mergel, wie dies durch die 324' tief gehende Boh-

rung auf der Hofstatt in Ueberlingen überzeugend nachgewiesen wurde. Nachdem die im Allgemeinen allmählig südöstlich fallenden Mergel der unteren Süßwassermolasse zuletzt an den Felssteinen der Straße bei Sippingen sich an der Oberfläche gezeigt haben, dann aber südlich nicht mehr an dieselbe treten, wurden sie in einer Tiefe von 112' durch die artesische Bohrung auf der Hofstatt wieder erreicht, und hielten bis zum Ende der Bohrung an (Profil I.). Läge es in den Verhältnissen zu bestimmen, daß die in Ueberlingen bei 112' Tiefe erreichte Mergelschicht genau die Fortsetzung einer gewissen Schicht bei Sippingen wäre, so könnte hieraus ein bestimmtes Halsen für diese Strecke ermittelt werden. In der Nähe von Ludwigsbafen erspähte man früher nahe der Seebalde in diesem unteren Süßwassergebilde schwache Einlagerungen von Braunkohlen.

Organische Reste enthält diese Bildung im Bereiche unserer Section nur in Spuren, welche in unbedeutlichen Blattabdrücken auf dem härteren Sandsteine der Einlagerungen bei Zellbrud erschienen und der Gattung *Quercus* angehören möchten.

Die Bodenarten, welche aus der directen Zersetzung des Molassekalksteines und dessen Mergel hervorgehen, gelten, wie die der oberen Bildung, nicht als fruchtbar. Zum großen Theile der Bevölkerung ist deren Flächenausdehnung sehr untergeordnet, meist auf die steilsten Abhänge und Bergabhänge zurückgedrängt, und überdies sind die concaven Vergleiten der Auenwäschungsthaler mit von der Höhe herabgerollten Diluvialmassen überschattet, wodurch eine günstigere Bodenmischung entstehen konnte. In den Umgebungen von Sippingen, wo große Entblösungen der Tertiärbildungen als Bodenarten zu Tage treten und dem Feld- und Weinbau überliefert wurden, sind diese Bodenverhältnisse und ihre Folge für die Vegetation augenscheinlich, ebenso an den steilen nördlichen Thalgehängen der rechten Thalseite von Villafingen, Seefingen, Malspüren und Winterpüren. Besonders hat der Reiz die Dammerde des Sandsteines durch reiche Düngung zu einem fruchtbareren Boden umgeschaffen, so nördlich Ueberlingen bei Sippingen und Jutenhauen. Es ist bemerkenswerth, daß der Kalkgehalt der Bodenarten des Molassekalksteines öfter bedeutender als der des Gesteines selbst ist. In dieser Wahrnehmung liegt, dem aber die Verwitterung des Sandsteines entgegen, ein scheinbarer Widerspruch, dessen Aufschluß in den physikalischen Eigenschaften der Dammerde gesucht werden muß. Die in Wasser gelösten Erden als Kalk und Bittererde werden von der humusartigen Dammerde zurückgehalten, und ebenso auch von Pflanzentheilen, welche im

vermoderten Zustande nahe der Oberfläche im verwitterten Sandsteine stehen. An den letzteren, z. B. Wurzeln und kleinen Stämmen, scheiden sich häufig die ausgenommenen Erden wieder als Sinter aus.

Als Folge der Verwitterung der Sandsteinmassen entstanden an einigen Orten des Sectionsgebietes frei hingestellte Sandsteinfelsen und Säulen, wovon ein sehr schönes Beispiel nicht ferne der nördlichen Thore Ueberlingens, am Ufer nahe dem Dorfe Sippingen, dem Vorüberziehenden in die Augen fällt. Dies ist eine 40' hohe, runde, beinahe von der Bergmasse freistehende Sandsteinsäule (Fig. II.). Bei Sippingen und jenseits des Sees, im Teufelsthal, nördlich dem Dorfe Langenrain, wiederholen sich diese Erscheinungen. Bei nicht bedeutender Höhe, aber verhältnismäßig kleinerem Durchmesser der Basis, hat sich in den Ostgärten des Rothweilers bei Sippingen eine Gruppe schlanker Sandsteinsäulen mit Kalksteinbedeln aus der unteren Molasse durch Verwitterung gebildet, welche in den Bildern der Tafel I. Fig. I. a und b dargestellt sind. Der Hügel, an dessen nördlichem Ende diese Säulen und dessen südlichem Gehäusen ähnlich Gletscherfelsen anstehen, ist steil dadobig und höher als die Säulen. Wir sehen in beiden Figuren die Sandsteinsäulen am nördlichen Ende des Hügels noch anstehend, und bei d eine im Felde frei stehende kleine Säule. Den barten Einlagerungen des Hügels entsprechen jene der Säulen, wie dies durch die hervorragenden Gesteine, über welche der lose Sand hinabrieselt, augensichtlich erkeint. Diese barten Einlagerungen des Molasse Sandsteines bilden nicht immer ununterbrochene Schichten, sondern öfter fadenförmige und platt, verschiedenartig eingeschnürte Lagen. Nach der Himmelsrichtung des Sandsteines bis zur Ebenlage dieser barten Partien schritt der Zerzeugungsproceß vorzüglich durch die Kraft des fallenden Regens weiter abwärts vor sich, und vermehrte hierbei die Trennung der härteren Lagen zu einzelnen Deckeln, welche der unteren Sandsteinmasse zum Schutze dienten. Zwischen denselben hindurch drangen die Wirbelungen der Verwitterung ungehindert bis zur Basis der Säulen. Die vollkommenste Säulenbildung ist bezeichnend auch die älteste. Die höchste Säule bei a und an der beiden Ansichten (und auch die kleineren Vorstufen) hat sich zuletzt aus dem Hügel gebildet. Die correspondirenden Ebenen b der Säulen erscheinen bei c durch Bruch unterbrochen, und b zeigt eine Säule freistehend mit den Wirkungen des vorherrschend südlichen Schlagregens. Die Entstehungsgeographie dieser Säulen bezeugt große Ähnlichkeit mit jener der Geyserpyramiden nahe Bogen, bei Langmoos und Schloß Tyrol.

Bei der Betrachtung dieser auffallenden Sandsteine gestalten werden wir an die Bänke und steilen Böschungen der Seealpe, insbesondere an den Teufelstich erinnert; diesen unterirdischen Bildungen liegt aber bei so großer Formähnlichkeit eine verschiedene Entstehungsweise zu Grunde. Der Rand der Seealpe vertritt die Grenze der gewaltsamen Abtrennung des Sandsteines nach der Tiefe, und widersteht, bei etwas größtem Zusammenhalt der Masse, den Einflüssen des Seewassers besser als der Molasse Sandstein der Oberfläche, aus welchem sich durch Verwitterung die beschriebenen Naturspiele allmählig entsaltet haben. Wird der Sandstein der Seealpe dem Einflusse der Atmosphäre ausgesetzt, so verwittert derselbe gerade so, wie jener der Berge, und wir können somit die Ebene der Seealpe als die Grenze beider Gesteinszerzeugungsarten ansehen. Das Wasser des Bodensees ist, wie das Binnenseen eigenthümlich zukommt, reich an kohlensaurem Kalk, welchen die Flüsse und Bäche demselben in Lösung zuführen und das atmosphärische als Regen — und Quellen — auf die Gesteine wirkende Wasser enthält freie Kohlensäure. Da das Bindemittel des Molasse Sandsteines, welches dessen feinkörnige Quarz- und Glimmerbestandtheile zusammenhält, aus kohlensaurem Kalk und untergeordneten Mengen Thonerde besteht, so wird dasselbe durch Auflösung in dem atmosphärischen, kohlensäurehaltigen Regen- und Quellwasser leicht in Lösung dem Seewasser zugeführt. Die Vorgänge an der Atmosphäre und unterhalb des Seeeisels beruhen darnach in dem Verhältnisse des Lösens zum Gelösen. In der That setzt sich auch auf der Seealpe und den diese bedeckenden Gesteinen als den Geröllen und Felsblöcken Kalksinter ab.

Quellen und Bäche, welche dem Molassegebirge entspringen, hinterlassen, wie das Bodenseewasser, auf ihren Sohlen, eine Sinterbildung und die Quellen Austrittsstellen des Wassers, welche sich sehr häufig über den barten Bänken befinden, sind da und dort mit einem Kasse beslagen. Ein abgetrenntes Stück dieser rothgelb überzogenen harten Bänke entsätere sich durch das Trocknen bis auf einen kleinen Rüdstand, der von dem Hydrate des Gipses herrührt. Dr. von Zabo hat den ockerfarbigen Absatz der Mineralquelle des Bades grammelt und von Nägeli untersuchen lassen, welcher in demselben eine Alge Lepothrix ochracea erkannte. Im Eingange dieser Plätter wurde das Erscheinen von Quellen im Sandsteine, bei welchem sich Eisenoxyd abzuscheiden pflegt, besprochen. Obwohl die Zerzeugung des Sandsteines durch kohlensäurehaltige Wasser als Quellen unter Abcheidung von Eisen thatsächlich stattfindet, so

geschieht dies aber dennoch nicht in den verzweigenden Fäulen, zu welchen auch die Barquelle von Ueberlingen gezählt werden muß, denn die chemischen Untersuchungen von Vab'o's haben dargethan, daß deren Wasser weder Eisen abgibt, noch enthält. Nach den Untersuchungen dieses Chemikers enthält die „Mineralquelle von Ueberlingen“ in 1 Litre = 1 Kilo oder 1000 (Grammes:

Schwefeljauren Kalk . . . . .	0,02600
zwei basisch phosphorjauren Kalk . . . . .	0,06325
Kohlenjauren Kalk . . . . .	0,07270
Kohlenjaure Bittererde . . . . .	0,23450
Kohlenjaures Natron . . . . .	0,04370
Kieselerde . . . . .	0,00150
Summe	0,44065

Im Ganzen fand man 0,2350 Gewichtetheile Kohlenjaure, welche von Vab'o als haltgebundene zur Lösung der kohlensauren Salze und zwar des einfach kohlensauren Kalkes von 0,0505 zu 0,0222 der einfach kohlens. Bittererde „ 0,1540 „ 0,0505 und des Natrons als Bicarbonat „ 0,0309 „ 0,0125 Kohlenjaure berechnet hat. Wird die in den neutralen kohlensauren Salzen enthaltene Menge Kohlenjaure verdoppelt, so beträgt deren Menge 0,2310 und es scheint beinahe alle Kohlenjaure des Wassers als Bicarbonat der genannten kohlensauren Alkalien vorhanden zu sein. Außer diesen Salzen und der Kieselerde werden noch Spuren von schwefeljaurem Baryt und organischer Substanz in der Analyse angeführt.

Obgleich diese Quelle weder nach der Summe noch Natur ihrer Bestandtheile vor vielen Quellwassern des Hohegebirges sich auszeichnen vermag, so bieten dennoch die Mengenverhältnisse der Bestandtheile unter sich einige Anfallende: Im größten Maße ist dies bei den beiden Säuren der Phosphor- und Schwefelsäure der Fall, von welcher die erstere in zweifachem (= 0,0367) Gewichtsverhältnisse gegen letztere (= 0,0153) zugegen ist; ebenso beträgt von den erdigen Alkalien das Gewicht der kohlensauren Bittererde dreimal mehr, als jenes des kohlensauren Kalkes. Wenn wir die Herbeiführung der einzelnen Bestandtheile der Einwirkung kohlensauren Wassers auf das Bindemittel des Sandsteines mit großer Wahrscheinlichkeit zuschreiben dürfen, so gebührt es hiebei der Bezeichnung dringenden Mineralien, welche einseitig Phosphor- und Schwefelsäure, andererseits Bittererde, Kalk und auch das kohlensaure Natron in den angeführten Verhältnissen geliefert haben mochten und es wiedererziet der chemischen Erfahrung, daß den bittererdehaltigen Kalksteinen durch kohlensaure Wasser vorzüglich Bittererde entzogen werde. Man findet auf Klüften von Dolomiten

reine Kalkunterbildungen. Schlemmt man größere Mengen des Kalksaurendsteines und untersucht das Sediment, so zeigt dasselbe neben der vorherrschenden Anwesenheit kohlensauren Kalkes noch die Reactionen der Bittererde, des Eisens und der Phosphorsäure, und durch Eindampfen der klaren Flüssigkeit gelangt man zu der der Schwefelsäure. So hat auch von Vab'o in dem Schlamm der Quelle Kalk, Bittererde und phosphorjaure Salze nebst Spuren von Baryt nachgewiesen. Denken wir uns diese Schlemmprodukte in kohlensaurem Wasser gelöst und den hierin schwerer löslichen Kalk auf dem Quellenlaufe wieder zum Theil abgesetzt, so kann die Möglichkeit zustanden werden, daß hiebei die gesandene Zusammenziehung der Quelle als Rest in Lösung verbleibt. Dies Verhältniß verliert an Billfürlichkeit durch den Umstand, daß das Wasser nicht oder kaum wenig mehr als die zur Eedlichmachung der Erden erforderliche Menge Kohlenjaure enthält. In diesen schwachen Eigenthümlichkeiten der Mischungverhältnisse der Bestandtheile des Wassers mag der medizinische Werth desselben als Trinkquelle gesucht werden.

Von Interesse für die medizinische Statistik erscheint ein kleiner Jodgehalt gewöhnlicher Brunnenvasser und Pflanzenaschen, welcher theils in der südlichen Gegend der Section, theils in deren Nähe von Hrn. Hofapotheker B. Jach in Salem, nach gütiger Mittheilung für diese Blätter, beobachtet wurde. Hr. Jach untersuchte einige Sumpfs- und Wasserpflanzen wie Sparganium simplex und Festuca fluitans aus einem Wiesengraben bei Salem, Myriophyllum verticillatum, Potamogeton pectinatus und Chara foetida aus der Pfaffelder Aach, Ceratophyllum demersum und Potamogeton perfoliatus aus dem See bei Ueberlingen, Arundo phragmites, das gemeine Schilf, von Maunach, und fand in allen deren Aschen Jod in unabweidenden Reactionen. Von Landpflanzen erriethe sich dessen Untersuchung nur auf die Gartenkresse, Lepidium sativum, und den Salat, Lactuca sativa; in ersterer wurde hiebei auf's Bestimmteste Jod nachgewiesen, dagegen in letzterem keines gefunden. Jach bediente sich bei seinen Untersuchungen des verbesserten Verfahrens von Ebatin und der Jodreaction von E. Price. Obgleich eine größere Menge eingedampften Brunnenvassers von Salem deutliche Jodreaction zu geben im Stande war, so war dies bei der Behandlung des Bodenservassers nicht der Fall. Diese Versuche stehen nicht völlig vereinzelt im Lande da, indem Vamp und Fehling (Ann. d. Chem. u. Pharm. LXXV, 67) Jod in der Potasche der Runkelrübenzuckerfabrik Waggäuel dargethan haben.

Cantu (l'Institut Nr. 611, 1845 und Bischoffs physik. Geologie, I, 476), welcher zuerst angab, das Jod und Brom sei ein steter Begleiter der Chlorüre in Mineralwassern, fand dasselbe auch in Organismen der Landgewässer und Ghatin, Bussé, Marchand, Deenen und andere Chemiker dehnten ihre Arbeiten weiter aus, indem sie das Auftreten des Kropfes und Eremiismus mit dem Jodgehalt der Flüsse und Trialmwasser, Wasser- und Landpflanzen, der Eier und der Milch ursächlich verknüpften, ja sogar Jod in der Luft, dem gefallenen Regen, Hagel und Thau nachwiesen, Angaben, welche zum Theil von Macadam, Robmeyer, Casafeca, Kleginsky, A. Vogel d. j. und Luca bestätigt wurden. Andere Chemiker als Lembert, Siegwart, Duflos, Grételes u. a. haben einen Gehalt von Jod für Kalksteine, Kieselschiefer, Steinsolten und Thonschiefer Mitteleuropas angegeben.

Der von Jod dargegebene Jodgehalt der Wasser und Pflanzen gewinnt unter Rücksichtnahme dieser Theorien eine um so höhere Beachtung, als eine Statistik der Miltärdiensttauglichkeit im Großherzogthum Baden (von Dr. E. Weber, Großherzoglicher Regimentsarzt. In Bissing's Centralblatt 1856 Nr. 42) in Bezug auf Unmöglichkeit durch Kropf für die verschiedenen Armees des Seckreises sehr große Zahlenunterschiede ergab, nach welchen hier sowohl das absolute Minimum des Landes als auch eine weit höher gebrauchte Ziffer angetroffen wird. So für Merzburg 0,22, Melsch 0,22, Stodach 1,67, Hadolsfeld 4,04, Ueberlingen 5,53, Kronitz 5,45, Pfulsendorf 5,79 und Salem 6,97 %. Das Maximum des Landes beträgt (Stühlingen) 10,52 %. Diese procentischen Verhältnisse sprechen scheinbar schlagend gegen eine Ableitung des Kropfes von der Abwesenheit des Jodes, da gerade Salem die höchste Ziffer trägt. Erwägen wir aber die verschiedene Beschaffenheit des Terrains dieses Amtes, welches sowohl am sunnigen Hochlande als der tiefen Region des Bodens Amtheil nimmt und vergleichen hiebei die Ziffer Merzburg, welches mit den Terrainverhältnissen des Gebietes, wo diese Untersuchungen vorgenommen wurden, natürlich übereinstimmt, so ist aller Grund vorhanden, über die gesicherte Anwesenheit des Jodes weitere Untersuchungen anzustellen. Weber hat bereits in seiner Arbeit die Ansicht ausgesprochen, daß zur näheren Erhebung der Ursache des Kropfes die geologische Lage der einzelnen Orte berücksichtigt werden müsse.

Die Wärme der Badquelle in dem Thurne nahe dem Badgebäude in dem 9' 4" tiefen und 7' 2" in's Gewicht haltenden Reservoir, am 13. November 1857 bei 5° Cels. Lufttemperatur gemessen, betrug 11,5° C.

und nach von Babe's am 12. August bei der Aufnahme seiner chemischen Untersuchung vorgenommener Messung bei 21° C. Lufttemperatur 12,6° C. Der artische Brunn auf der Höhe bei 324' Tiefe gab am 13. Nov. bei geringerer Ausflussmenge als im Sommer = 10° C., während derselbe im Sommer bei größerer nach H. Ullersberger's Beobachtungen eine constante Wärme von 12,5° C. wahrnehmen läßt. Das Wasser der Brunneneinde im Fricen vor dem Thurne der Mineralquelle maß am 13. Nov. 12,5 und das der gewöhnlichen Brunn der Stadt im heißen Augustmonat 1857 = 16,5° C. Die annähernde Uebereinstimmung des Wassers des artischen Brunnens und der Quellen ist durch die Lage des Ortes theilweise bedingt und Quellen, welche aus der Tiefe, und solche, welche am Fuß der Berge aus demselben hervorkommen, können an ihren Ausflüssen bei den gewöhnlichen Verhältnissen kaum große Temperaturunterschiede wahrnehmen lassen.

Die geschilderten Verhältnisse der Quellen beziehen sich sämmtlich auf die untere Süßwassermetasse, welche an der rechten und linken Uferseite des Ueberlinger Sees, so wie an den Rissen der Tertiärschichten in den Thälern von Dwingen, Malspüren, Stodach und Stabingen, eine vorwaltende Entwicklung zeigt und demnach außer bei Hoppetenzell nirgends Gelegenheit zur Beobachtung ihrer unteren Grenze bietet. Ebenso sehen wir nördlich noch da und dort den jüngeren Muschelkalkstein durch Zirkunbruchbau aufgeschlossen aus den mächtigen Geröllablagerungen hervortreten, ohne daß dabei sein Liegendes, die untere Süßwassermetasse, zu Tage gebet. Zu Seitenbart erscheinen nördlich der Kirche sanftige Schichten mit Knauren, welche wohl nur zu den oberigen Lagen der unteren Süßwasserbildung gehören und somit am nördlichen Theile der Section liegen. Wir wenden uns wieder zu dem Nordwestende des im Eingange geschilderten Schichtenauftrisses der Tertiärbildungen nahe Hoppetenzell, wo allein das Liegende der unteren Süßwassermetasse

die dolomitischen Kalksteine mit Merzger, der Kalkschuderkalk, die älteste Tertiärbildung des nördlichen Bodensers wahrgenommen werden kann. Diese Bildung ruht als mehrere Fuß mächtige dicke Dolomitbänke auf den Wattenkalken des weißen Juras und ist an manchen Berührungstellen, so am Bache unterhalb des Berenberges, durch eine schwache Zwiischenschale von rauhem Kalkcongglomerat von dem Jura-kalk geschieden. Die Bänke selbst enthalten viele mit Kalkspath erfüllte Hohlräume, welche von Genschlingebäusen, vorzüglich von Plauorben zurückgelassen wurden.

Auf diese Bänke folgen geschichtete, bunte, roth, gelb und graugrünlich-farbige Mergel, welche an der Schotermühle (am Bach) sanft werden und über diese etwa 10' mächtigen verfeinerungsfreien Bildung folgen harte Kalkmergel mit Charajamen und nun 1'—3' mächtige weiße Kalkbänke mit großen Rinnen (Mühlbad). Das Gebilde weicht von dieser Lagerungsfolge und ihren Rastverhältnissen, wie in seinem Streichen und Fallen, nördlich Hoppetenzell ab. In dem großen Kalksteinbruche unterhalb dem Berenberg Hof liegen die Mergel direkt dem Jurakalksteine auf. Am Mühlbad bei Hoppetenzell mag die Bildung bis zur Tiefe im Ganzen die Mächtigkeit von 50' erreichen. Die Schichten, welche in dem schluchtartigen Berenbergthalen nächst dem Jurakalksteine stark und unregelmäßig gebrochen sind, fallen im Hottensloch, unterhalb des Stengelbess und bei der neuen kleinen Mühle im Schmiedachthalen unterm Altschornhofe sanft südlich ein und stehen hinter dem Hofe von Ziegenbanen mit ihren Mergeln an. Den organischen Resten wurden außer einer neuen Charaart nur *Conchylia* gefunden, wie *Helix rugulosa* v. *Martens*, *Helix Rahnii* A. Br., *Cyclostoma bisulatum* Zieten und *Planorbis solidus* Thom. In dem Mergel der Charabank finden sich auch die Federn von *Cyclostoma bisulatum*, dieser für den älteren Süßwasserfossilse bezeichneten Vandschnecke. In der Mitte des Thales von Hoppetenzell nach der Schmelze von Ziegenbanen sind die Blattenkalle unter schwachem südöstlichen Fallen unterhalb einer 20—25' mächtigen Lehm- und Gerölllage durch Steinbruchbau zu Tage gebracht worden. Beiderseits im Thale niederwärts dem Schmelzwerte und der folgenden Hammerschmiede sind die Thalseiten mit Gerölllagen, Sand und Lehm bedeckt und erst bei der Hammerschmiede beginnen zur linken Thalseite die Mergel und der Sandstein der Molasse und setzen nun in mehr als vierhündigem Verlaufe ihren Zug bis südlich Ueberlingen meist sanft südöstlich fallend weiter.

Der Jurakalk als Liegendes der eben genannten ältesten Tertiärbildung bei Hoppetenzell und des geschichteten Tertiäraufstieges (Profil I.) kann als das Grundgebirge aller Tertiärbildungen der Gegend mit größter Wahrscheinlichkeit angesehen werden; dessen Zusetzungen ist aber in der Section durch die denselben und den Rand der Tertiärbildungen mächtig bedeckenden Geröllablagerungen zu sehr kleiner Ausdehnung zurückgedrängt. Im Westen und Norden außerhalb der Sectionsgrenze nimmt diese Bildung größere Flächen ein. Die Kalkbänke in den Umgebungen von Hoppetenzell und im Nordwesten der Section bei Neubaus, an der Straße

von Stodach nach Eptingen, gehören dem obersten Gliede des weißen Juras, den

Blattenkalten der Kimmridge-Bildung an, welche man in Württemberg nach dem Vorkommen der Scherren des *Pagurus suprajurensis* auch Krebsscherrenplatten nennt. In den Umgebungen von Hoppetenzell und der Schmelze bildet der mehr oder minder feine, matte, milchig-bredende, verschieden fischfarbige Kalkstein 3—15" und mehr dicke Bänke, welche in selten mehr als 2' Durchmesser haltende Blatten mit verschiedenen Umrissen abgegrenzt sind, oder bei größerer Dicke zu unregelmäßigen Klöten zerfließen erscheinen. Auf den Klöten sitzt ein eisenkiesiger, öfter allmählig in das unreine Gestein übergehender Thon, in welchem hiesweilen erbsenrothe Thonciensteine vorkommen. In den Sectionen Engen und Möslisch erlangen diese Blattenkalle dagegen eine bedeutende Ausdehnung und überlagern dorten, ähnlich wie auf der rauhen Alp und dem Heuberge, die stumpfen Felsenkalle oder den Geröllanfall, indem dieselben erst die weiten Zwischenräume und Buchten der rissig fortvorstehenden älteren Felsen als geschichtete Kalkbänke ausfüllen und hiedurch die gebrochene, oder sanft hügeligen Berghöhen darstellen. Hierzu gehörende Beispiele werden in dem Hügelzuge von Langenstein nach Aach, zwei Stunden südwestlich Stodach, ferner bei Zimmerhof und Hohenegg der Beobachtung dargeboten. Im gewöhnlichen Falle aber sieht man die Blattenkalle auf dem sanft hügeligen Hochlande eines Theiles der nördlichen Section von Engen und der östlichen von Möslisch meist unter äppigen Buchenwäldern eine zusammenhängende Ausdehnung einnehmen, wobei dennoch, aber un erwartet, die stumpfen Felsenkalle da und dort (in den kleinen seichten Thälern und Bohnenrevieren) wieder gerissen werden. Die Dicke der Bänke des Blattenkalles ist hier ebenso verschiedenartig, wie im ganzen Jurazuge von Bräunlen bis zum Heuberge: In der Nähe des Schlosses Langenstein erreichen die Bänke die größte, öfter eine mittlere von 3—6" und am südlichen Fuße des Heuberge bei Aach die geringste Dicke und zwar erscheinen die sehr thonigen, unreinen, 1 bis 3" dicken Blatten an letzterem Orte mit hellgrauen Thonen in Wechselagerung.

Die Mehrzahl der wenigen aus der Section bekannten organischen Reste hat sich bei dem Zubereitungs geschäfte des Aufstieges für den Hofe von Ziegenbanen ergeben, wobei es jedoch nicht glückte, den Fellen der Scherren des charakteristischen *Pagurus* zu finden. Die hiebei verwendeten Blattenkalle stammen aus der Nähe und werden in der Thalsohle zwischen dem Schmelzwerte und Hoppetenzell, unter Tertiär- und Quartärlagerungen

hervor, durch einen Steinbruch gewonnen. Nach Anzahl in erster Reihe fand sich *Coriunna lata* Ag. und mit dieser eine kleinere mit enggestellten scharfen Rippen versehene Muschel, welche *Lucina zeta* gleich, ferner ein glatter kleiner Pecten, dessen Ohren niemals zum Vorschein kamen. Kleine fast glatte Ammoniten aus der Abtheilung *Flexuosi* mögen die Brut mit vorkommenden *Ammonites flexuosus* var. *denticulatus* nachkommender Individuen darstellen, und sparsam auftretende meist kleine scharfriprige Ammoniten aus der Abtheilung *Planulati* lassen kaum eine Bindung aus dem Gesteine erblicken oder herausarbeiten. Diese Ammoniten scheinen nicht ganz, sondern gebrochen, oder gar in Fragmenten, und ebenso auch die Zweischaler öfter beschädigt in dem Kalkniederlage begraben worden zu sein. Eine kleine Artarte *A. miniata* Gildf. — ist selten, aber häufiger als eine ebenfalls an diesem Orte aufgefunden *Pholadomya* von derselben gerungenen Form und knoigen Rippen, wie sie im mittleren weissen Jura als *Ph. clathrata* Gildf. öfters vorzukommen pflegt.

In den Kalksteinbrüchen am Berenberg bei Coppeltenzell und Reuthe (östliche Grenz der Section Engen) fand man wiederholt in tieferen Schichten den *Am. hispidosus* Zieten.

Aus den Blattenfallen des Dungenberges bei Egeltingen wurde beim Steinbrechen vor einigen Jahren ein Fragment des Blüthschaarbeins als Zahngruppe mit Erbsenzähnen von *Sphaerodus grigas* Ag. gewonnen und Hr. Raiffon war so glücklich, aus jenen von Schaffhausen, dem südlich Ausgehenden dieser Juraschichte, eine schöne nur etwas gedrückte vollkommen mit Zahnrücken besetzte Gaumenplatte von *Gyrodus umbilicus* Ag. zu erhalten.

Die Gesammthäufigkeit der Blattenfalle ist, da dieselben nach ungekannter Tiefe reichen, schwer zu ermitteln, sie wird jedoch in den Steinbrüchen bei Coppeltenzell (Gottenloch und Berenberg) bis 50' betragend sichtbar. Hier wird sämtliches Material in der Section gebrochen, welches in zahlreichen Ziegeleien gebrannt, aber auch zu diesem Zwecke aus der Section Engen eingeführt wird.

## Ergebnis der geologischen Untersuchung der Section Stockach.

### a. In Bezug auf Gestalt und Beschaffenheit des Bodens.

Das Gebiet der Section ist sowohl frei von Gesteinen eigentlich vulkanischer Natur als auch solchen, deren Entstehung nach der heutigen wissenschaftlichen Erklärungswie die Mithäse der Erde bedurfte. Wir treffen jedoch legierte Gesteine in der benachbarten westlichen Section in zahlreichen Durchiegungen sämtlicher Gesteinschichten als Basalte, Klingsteine und vulkanische Tuffe, den von unserem Gebiete durch seine Verformungen sehr abweichenden Hühnberg bildend, dessen geologische Bedeutung sich bis zu den Ufern des Bodensees ausdehnen läßt. Die Gesteinsbildungen der Section gehören, wie jene des großen schweizerischen Mittellandes, Oberrheins und des bayerischen Hochlandes, wenn wir das Vorkommen des Juraalkales ausschließen, sämtlich den neueren und jüngsten Gesteinsbildungen an; in diesen finden sich die Reste einer reichen Pflanzen- und Thierwelt, welche darthun, daß während den Zeiten der Ablagerungen ein öfterer Wechsel von Land, Flüssen, Sümpfen und meeren Gesteinen in dem Becken zwischen der Alpenkette und der

Kette des französischen und deutschen Jura stattgefunden habe. Der Längendurchmesser dieses Beckens erstreckt sich von Südwesten aus der Gegend von Chamberg, bald als Hügel, bald Hochland, unter einer nördlichen Ausbiegung nach Nordosten über Gneß, Bern, Zürich, Constanz, das Land von Oberrheins und das bayerische Hochland bis unterhalb der Vereinigung der Donau mit dem Inn. Es läßt sich denken, daß hierbei die Beschaffenheit der Ufergegenden von bedeutender Einwirkung auf die Gesteinsbildungen sein mußte, und zwar nicht allein in der Abgabe von Gesteinsmaterialien, sondern auch in späteren Hebungen als Folge einer tiefer gehenden Kraft bestanden habe. Beispiele der Aufnahme noch kenntlicher Gesteine der ursprünglichen Ufer bieten die Nagelschaleablagerungen der Molasse des Juraandes der Alpen, die des Juras und Hühnbergs, in welchen Molasse der Gesteine der Alpen, der Vogesen und des Juras vorkommen.

Die Zeit, in welcher die Tertiärablagerungen erfolgt sind, gehört zwei Perioden, der mittleren und oberen Tertiärperiode an, welchen eine große Klüppelperiode unter Zurücklassung ungebeurer Geröllmassen und der



jetzigen Bodengefaltung schließlicb folgte. Wie schon zur Zeit der Kreide, deren Ablage wir längs des Jurazuges vom linken Ufer des Vieler Sees an bis Franken entdecken, scheint das Gebiet der Section gleich dem Fuße des Jurazuges auch später, während der Zeit des ersten Tertiärmeeres, über dessen Fläche erhoben gewesen zu sein, denn auch hier mangeln die ältesten Tertiärgebilde der Mammulitenformation; aber das Festland, die Hochflächen des Juras, waren für Landthiere bewohnbar. Wir treffen darnach die Reite von Säugethieren, so wohl der ersten als auch der folgenden Tertiärperioden und zwar in den Bohnerzen und Süßwasserfalten auf dem schweizerischen und schwäbischen Jura an. Aber auch diese Ablagerungen treten in unrerem nach allen Richtungen mit Gerölllagen bedeckten Sectionsbetriebe nicht zu Tage.

Erst in der mittleren Tertiärperiode traten die ältesten Schichten der Section auf und es wurden die dolomintischen Viole, welche eine kankidmte Cyclostoma bivalvatum einschließen, aus Süßwasser abgeleitet. In der Nähe von Hoppetanzell sind dieselben, wohl am Strande eines Sees, aus diesen Kalkschlamm mit Süßwasserfischen (Maorbeu, Linneen) und Wasserpflanzen untermischt entstanden. Ob dieser Vorgang von großer Ausdehnung war, läßt sich nicht ermitteln. Aebuliche Bildungen treffen wir bei Hochheim und Nierstein im Mainzer Becken in der Gegend von Ulm, Zwiefalten, bei Leisberg im Berner Jura u. a. D. Der Abzug der mächtigen feinen Sandeinnasse mit Nergeln der unteren Süßwassermlasse, welche am Boden keine kenntlichen organischen Reste einschließt, folgte in der Section direct den Schichten mit Cyclostoma bivalvatum. Diese Mlasse gebört der unteren Süßwasserbildung an, welche in der Schweiz im Sandeine von Hohenegggen im Canton Bern und dem von Schwarzach bei Bregenz viele Pflanzenerse von Laubbäumen, namentlich schmalblättrige Eichen, einschließt. — Diesen Süßwasserbildungen folgte eine Meeresbildung, die des Muschel-sandsteines, welche zwischen der Aare und Rhone zur großen Flächenaunderbnung gelangte, in der Section und am Jura hingegen in den Eigenthümlichkeiten einer Strandbildung als rauhsandige und feinere Gesteine vielfach in unterbrochenen Ablagerungen zu finden ist. Zu den ausgeworfenen härteren Thierresten als Haifischzähne, Muscheln und ihren Trümmern, untermengt mit Thieren, deren am Strande leben, wie die Krokodile, gestellten sich die Reite der Landfügethiere, wie Mastodon angustidens, Palaeomeryx u. a., deren Zuführung vom Lande her durch Strömungen erklärbar ist. Der Umstand, daß

in den Bohnerzen neben den Landfügethiertresten Süßwasserconchylien und die Zähne von Haie getroffen werden, spricht für eine nahe Beziehung des meertischen Wassers zum Hochlande des Juras. Außer dem in der Schweiz als Muschel-sandstein sehr envidelten Gebilde rechnen wir zu dieser Ablagerung auch die „Mollasien“ von Valstringen, Altheim, Hagentien und Dillingen in Schwaben, und Rempten und Simmer im bairischen Hochlande. Dieser plötzliche Wechsel von Süßwasser- und Meeresbildungen wurde durch die Annahme erklärt, daß einthe das Meer von Chamberg her in das Mittel-land eingedrungen sei. Die mehr kradtischen oder aus Untiefen und Hierdes des Meeres gleichzeitig hervorgegangenen Bildungen (Mocener Grabfalte) im Aargau, am Randen und Höhgau finden wir direct dem Jura-falte aufgelagert. Mit dem Abzug des meertischen Wassers schreinen wieder ähnliche Verhältnisse eingetreten zu sein wie die, welche zur Zeit der Bildung der unteren Süßwassermlasse bestanden; denn diese hinterließen ein Süßwassergebilde, die obere Süßwassermlasse, welches in petrographischer Beziehung der unteren Bildung beinahe gleichkommt. Die Ablagerungen dieser oberen Süßwassermlasse werden um so mächtiger, je weiter man sich im Mittellande von Südwesten nach Nordosten wendet. Unfere auf der Nordgrenze dieses Reichthums liegende Section bietet darum nur an ihrer südlichen Grenze bedeutendere Ablagerungen dieser Art dar. Es läßt sich hieraus das südöstliche Fallen der Schichten, der unteren Bildungen namentlich, entnehmen. Die in der Ablagerung getroffenen Landthiere finden sich auch in der unteren Stufe. Eigenthümlich ist derselben eine Süßwasser-muschel aus dem Gesichte Unio, und von Pflanzen Cyadites Escheri. Organische Reste wurden im Gebiete der Section noch nicht aufgefunden. — Auf die eben genannte obere Mlasse folgt endlich die „jüngste Tertiärbildung“, welche, wenn auch nicht in der Section, so doch in deren Nachbarschaft einen großen Reichthum von Formen untergegangener Pflanzen und Thiere einschließt. Die in dieser Beziehung berühmten Ablagerungen Deningen, Schrozburg, Rappnach, Elgg, der Hohen-ehonen, Wreit und andere, gehören sämmtlich in diese Abtheilung. Das leizende Petrefact der Bildung ist in der Section die Helix Moguntina, eine für den Viktorien-fallenfall (Enbbrgt.) des Mainzer Beckens bezeichnende Schnecke, welches nicht allein wiederholt in der Section, sondern auch bei Deningen, Hohenfrähen, ferner bei Ir-schenberg in Oberbairern und Koele, Canton Neuchatel, in Thonen und falkigen Ablagerungen dieser Stufe aufgefunden wurde. Nicht allein in der Section, sondern

auch deren fremden Ablagerungen im Mittellande treten und der Ansammlung der organischen Reste und der Natur der Ablagerungen die Unterschiede von trockenem und feuchtem Land und Gewässern deutlich hervor; diese Stufe erscheint darum so verschieden beschaffen und auf längere Strecken so wenig durchgreifend.

Die Quartärbildungen der Section, in Gestalt von fester Nagelschale und leeren Diluvialablagerungen, bedecken alle Fließbildungen der Section von deren tieferen bis zum höchsten Punkte. Wo sie nicht aufliegen und deren Unterlage direkt zu Tage gebt, ist dies einer zweiten Diluvialstreckung zuzuschreiben. Es ist auffallend, daß in der Diluvialperiode vorzugsweise massenhafte Trümmer der Gesteine der Alpen die Schuttablagerungen bildeten, während die des Juras in sehr unbedeutendem Maßstabe sich finden. Die Quellengebiete der Alpenflüsse übersäten in gewaltigen Abflüssen das Tertiärland, und zwar dieselben, deren Wirkungen bis zur Stunde in der Anlage der heutigen Stromrichtungen noch eine vorbereitende Stellung belegen. Unserem Gebiete war zur frühesten Diluvialzeit in großem Maße die Theilnahme an den Wirkungen der Abzweigungsstreckung beschieden, welche ihre Materialien bis zu dem heutigen Flußbette der Donau ausbreitete. Solche Vorgänge hätten nicht vorübergehen können, ohne daß hierbei das Beden des Bedeusers durch die Fluthablässe erfüllt worden wäre, und umgekehrt würden jene Abflüsse nicht zu ihren heutigen hohen Standorten als Kolksteine gelangt sein, wenn das Wasser die Tiefe des gegenwärtigen Terrains auszufüllen gehabt haben würde. Die Heimath der Kolksteine ist dem Herde der Wassermassen gleich zu achten, und diese liegt in einem Gebirge (den Alpen), das, wie uns bekannt, nur einen Theil der niederfallenden wässrigen Niederschläge, nämlich den seines Nordabfalles, in die Niederungen ergießt. Jeder Erklärungsweise der Erscheinungen kann nur in diesen Verhältnissen angemessenen Größen von Ursache und Wirkung naturgemäß gesucht und gefunden werden. Neben den Geröllen aus den Alpen wurden auch die Irthümer, welche ihre Heimath dort hatten, bis zu den Kalkabhängen des heutigen Juras und in unsere Section geführt. Sie liegen zerstreut und ohne besondere Anordnung auf den Höhen; es ist darum anzunehmen, daß deren Transport auf schwimmenden Eisklößen zu einer Zeit erfolgt sei, in welcher die Alpen eine weit über deren jetzige Grenze hinausreichende Gletscherbedeckung besaßen.

In den Veränderungen der Bodengestaltungen durch Hebung oder Senkung ist die Bildung des Bodensiedens (Epälate) zu zählen. Der Hebbau, welcher einen

so reichen Höhenwechsel seiner Tertiärbildungen erkennen läßt, ist sowohl Zeuge von Hebungen als Senkungen ganz neuer geologischer Zeit; zusammengehörige merkwürdige und Säuwasserbildungen sind dort durch spaltenartige Täler getrennt (Donaubau, kleine Täler bei Engen u. a.), während die Thalsohlen geröllfrei und die Höhen mit Alpengeröllen bedeckt blieben. In Verbindung mit diesen Vorgängen mag nun die Bildung des Bodensiedens durch Einsenkung erfolgt sein. — Sowohl die Section als auch das nachbarliche Gebiet ist an organischen Resten dieser letzten Periode sehr arm. Das Bierd und der vorweltliche Elefant scheinen in dem fluthbewegten Landschaft die Bedingungen ihres Gedeihens nicht gefunden zu haben, oder ihre Reste sind zerstört worden; diese finden sich schon häufiger auf dem Hochlande und der benachbarten Paar; aber auch hier scheinen diese Thiere nicht in der Anzahl wie im Rheintale gelebt zu haben.

#### b. In Bezug auf landwirthschaftliche und technische Zwecke.

Von größtem Werthe erscheinen in der Section deren günstige Bodenverhältnisse, welche im Allgemeinen der Vegetation sehr förderlich sind und keine spezifischen Unterschiede in den Kulturweisen absolut bedingen. Die Dammerte, überwiegend aus den Geröllablagerungen hervorgegangen, gehört zu den gemäßigten Bodenarten, welche sich in der Section als sandige kalkreiche Thonboden bezeichnen lassen, wobei „sandige“ den physikalischen Zustand andeuten soll. Eigentliche Unterschiede im Anbau der Fluren beruhen auf den klimatischen Verhältnissen der Regionen des Bedeusers und des Hochlandes, unbeschadet der, der ganzen Landschaft eigenthümlichen Fruchtbarkeit, besonders des Getreidebaues. In der Section befindet sich die belangreichste Schranke der Aegid und selbst des Großgerggenhums. Eben so bezeichnend erscheint der Wald in seinen Buchen- und Nadelbaumbeständen; nur die Wiesenflächen stehen allem diesem durch ihre unvollkommene Bewirthschaftung nach. Die Section besitzt eine hinreichende Menge von Quellen, entbehrt aber Bäche von erheblicher Betriebskraft. Die als Quelle am Rufe stehende Mineralquelle von Ueberlingen, die einzige am nördlichen Bodensee, ist ein eisenfreies, schwach salinisches Wasser. Die Section ist sehr reich an Torf, jedoch wird derselbe auch aus der benachbarten Section Engen eingeführt. Im Uebrigen ergibt sich ihre unbedeutende mineralische Production aus folgender Aufzählung ihrer Erzeugnisse und Einfuhren:

### Torf und Braunkohlen.

Der beste und meiste Torf wird im Torfstich Waltere bei Minderdorf als Rasen und Spedtorf gehoben. Dieser Torfstich erstreckt sich jedoch nur theilweise auf badisches Gebiet. Ferner im großen Niede von Altwieser, Ruhebetten, Aach und dem Niede bei Linz, im Niede bei Heudorf, und auch in den kleinen Torfstichen bei Wablmies, zwischen Gepsingen und Veldmann und den Torfstichen bei Mögglingen und Neuthe (Bezirksamt Nadelsoßzell). Um die Torfstiche wirtschaftlich ausbeuten zu können, sind Entwässerungen erforderlich. Man geht mit dem Plane um, den Torf (hydraulisch) zu pressen. Verträglichste Mengen Torf werden aus den Nieden Wiche-Wellersteden eingeführt. Das fürstliche Hüttenwerk Rispdorf verwendet Torf in seinen Puddel- und Schweißöfen.

Die bis jetzt unternommenen Versuchsbauten auf Braunkohlen versprechen kein günstiges Resultat.

### Kalksteine und Thone zum Brennen.

a. Zu fettem Kalk: Der Klauenfalk der Umgebung von Heppetenzell. Derselbe wird auch aus der Section Engen, den Bräcken bei Eigeltingen und Neuthe, eingeführt.

b. Zu magerem oder sog. Wetterfalk: Die tertiären dolomitischen Kalkbänke von Heppetenzell, und die der jüngsten Tertiärformation unterhalb der Sipplinger Steige.

c. Die Klauenfalken werden im Hochofen in Ziegelhausen als Zuschlag aufgegeben.

Klasische Thone, welche zum Brennen von Ziegeln und Hafnerwaaren verwendet werden können, kommen in fettem und magerem Zustande in der Section vor, und werden zu besonderen Zwecken in Ziegeln und Hafnerwerkhütten in verschiedener Quantität mit einander gemengt. Zu dem fetten Thone gehört in erster Reihe der bei Ludwigshafen gewonnene Seetexten, sodann der für Hafnerwaaren geeignete fette Thon von Neuthe bei Bamberg, und zu dem mageren die übrigen bei den Diluvialbildungen angeführten Fundstellen. Feuerfeste Thone, welche man zum Einbau von Hochöfen und Puddel- und Schweißöfen bedarf, werden in die Section eingeführt.

### Bausleine.

a. Werfleine oder Hausleine werden in sehr ansehnlichen Quadern als sehr raue Sandleine in dem größten Steinbruch der Section, auf der Höhe des Berlingerbess bei Stodach, aus dem Muschelkalksteine gebrochen.

Ist deren Bindemittel nicht thönig, so zeigt sich der Stein an der Luft und im Wasser haltbar; im anderen Falle überdauert derselbe selten einige Winter. Der grobe Zustand des Gesteines verneht jede feinere Verarbeitung, weshalb auch im ganzen Gebiete die schönen Molasse-sandsteine von Norisch als Hausleine eine ausgedehnte Verwendung finden. Letzlichen sehen wir in der Stadt Ueberlingen größere Brunnenröhren aus der tertiären Nagelschube von Degersheim bei Heissau, einem Gesteine von außerordentlich Dauerhaftigkeit und schönem Ansehen, gebauen. Manche Mählsleine des Gebietes wurden aus den Irthüden gebauen; man erkannte auf den Feldern den „Meisterstein“ (große Mählsleinbrüche im Verrucano - oder Ercul-Conglomerat bei Wels, nahe Sargans), den sonst die Schiffe als behauene Mählsleine von Rheingau am deutschen Rheufer ausladen, als „Hindling“, verwendet jedoch auch Hindlinge aus Ercul-Conglomeraten zu Mählsleinen. Als Feldmarken können allein die aus der Section Meßkirch eingeführten Säuwasserfalle vom Thaleberg bei Engelmies empfohlen werden. Aus den Sandsteinen der Jura-Nagelschube des Höggaues wurden ebend. Feldmarken gebauen, welche man in der Section, sehr gut erhalten, hier und da noch ausgehakt findet; die Brüche sind aber längst vergessen.

b. Mauersteine liefern die zahlreichen Muschelkalksteinbrüche, der Klauenfalk und die diluviale Nagelschube des Hochlandes. Von den ersten steht Berlingen oben an; ihm folgen die harten flingenden, 3—7" dicken Bänke des oberen Krebelschalthärens oder hinteren Gletterbühls bei Willingen, die rauen Sandsteine von Hof Deuren, und die kalkreichen Lager der kleinen Brüche von Hedingen, wie oben ausführlicher gezeigt wurde. Die harten Bänke der Säuwasserfalle kommen nur sparsam vor und werden, wo sie sich finden, öfter als Mauerstein, Platten u. s. w. verwendet, ebenso deren mürbes Gestein, welches man im Mannebühl bei Dwingen, bei Epergatt (mit einer Pans Muschelkalkstein), Grobholz bei Bamberg u. a. D. angebrochen hat. Nur in den, den Klauenfalksteinbrüchen nahe gelegenen Gemarkungen bedient man sich deren Gesteines, wie denn auch die diluviale Nagelschube nur im Hochlande (Hörschbodemann, Wälder, Herdwangen, Schenau, Aach, Linz u. s. w.), nahe an ihren Bezugsquellen zu Mauerwerk aufgeführt wird.

### Große Gerölle, Kies und Sand.

a. Aus den großen Geröllen der Kiezkruhen werden die Steine zur Pflasterung hergerichtet. Derselben sind hier seltener geworden und darum aus Rheu, vorzüglich

in den Hochgebirgen und Fluthügeln der Region des Bodensees aufzufuchen. Eingeführt wurde dies Material von Langenargen am Obersee. In St. Gallen bedient man sich mit Vortheil des dortigen barten Muschelkalksteines zur Pflasterung. Das Gestein des oberen Krebsbachthälchens bei Heggenbach und Billafingen sollte ebenso verwendet werden können.

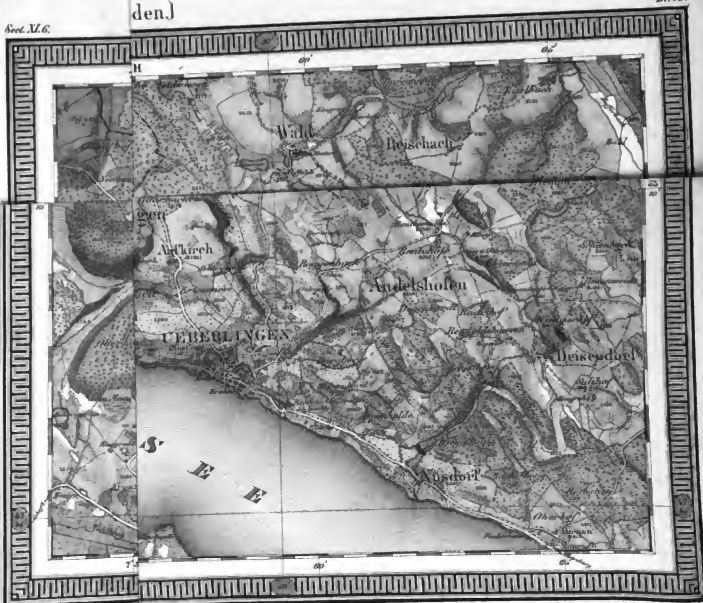
b. Zu Straßenschotter werden entweder die Gerölle der Kiesgruben geschlagen, oder der Kies wird nach dem Sortiren geworfen. Der durch Zerichlagen größerer Gerölle dargestellte Schotter ist in der Regel quarzreicher, da unter diesen Kalksteinen, der Masse nach, mehr Quarzgesteine vorkommen, und der kleinere Kies überwiegend aus Kalksteinen, Dolomiten, krystallinischen Felsarten und Conglomeraten besteht. Eine höhere Cultur des Straß-

baues stellt an den Schotter zwei Erfordernisse, als: Härte und Zähigkeit, und erkannte hierin den Basalt als unübertreffliches Gestein, weshalb dasselbe bereits auch schon Eingang in die Section zu finden begonnen hat.

c. Sand zum Bauen wird allerorts in den zahlreichen Kiesgruben der Section, sowohl durch Berzen als auch aus den kleinen Sandhüben, erhalten. Das Material der Hölze oder Pänke ist weniger theuer und darum besser als das durch Berzen erhaltene, und bewirkt im Preise seltener Ausblühungen von Mauerlaten, welcher an fruchten Mauerwerken sehr häufig schon nach wenigen Wochen hervorzutreten pflegt. Der Sand des Molasse sandsteines liefert einen zarten Vergugmörtel innerhalb der Wohnungen, ist aber außerhalb derselben zu vermeiden.

Geol. XL 6:

den.)



Aufgenommen von Dr. J. Schall 1864

Cartouche - Chr. Fr. Müllersche Lith. Anstalt

1:100000 Maßstab = 1000 gewöhnl. Schritten.

Weisser Jura

Torf

Stratigraphie VIII



Fig. I b.



N.W.

S.O.

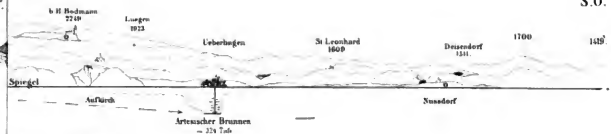
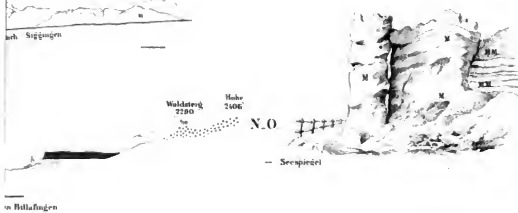


Fig. II.







*image  
not  
available*

